

منحنياته وجزره - دراسة جير وونولوجية

themstelled in both green di

السيد السيني

السيد الدي المديد المد

ثر لجامعة القاهرة

1991



نهر النيل في مصر

منحنياته وجزره - دراسة چيومورفولوچية

الدكتور السيد السيد الحسيني أستاذ الچيومورفولوچيا كلية الآداب – جامعة القاهرة

مركز النشر لجامعة القاهرة ١٩٩١



onverted by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered version)

بسم الله الرحمن الرحيم

nverted by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered version)

دايـــها

الى إبنتى العزيزة إيناس اهدى هدا الكتاب ...

المحتويسات

الصفحة	
٧	gapāa 🔲
٨	ابعاد مجرى النيل
	🗖 الموضوع الأول
	منحنيات نهر النيل في مصر :
1.4	أولا: نبذة عن تطور المنحنيات النهرية
**	.و مبدد من مسوري مصر العليا ثانيا : المنصنيات النهرية في مصر العليا
77	ثالثًا: المنحنيات النهرية في فرعي دمياط ورشيد
٣٨	رابعا: المتحنيات المقيدة في مصر العليا
	🗖 الموضوع الثاني
	الجزر النيلية في مصر وتطورها :
7 ه	أولا : الجزر ، أشكالها وأبعادها
٥٢	اود : الجرز ، استانه وابعادها ثانیا : تشعب المجری
٨٨	قابل : سنعب مجرى أالذا : تنام المن النمرية



nverted by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered versi

ەقكەت :

حظى النيل المصرى بدراسات متميزة في مجالين: الأول في النواحي الهيدرولوچية التي كان هرست Hurst وزملاؤه من أبرز أعلامها ، والتي ما زالت تنال الاهتمام حتى الوقت الحاضر . والثاني في النواحي الجيومورفولوچية والاركيولوچية الوادي . ويأتي في مقدمة الباحثين في هذا المضمار ساندفورد وأركل † Sandford & † Arkell خاصة في مجاداتهما الكلاسيكية عن « إنسان العصر الحجري القديم ووادي النيل » التي تتابع ظهورها خلال العقد الرابع من هذا القرن . وكذلك كارل بوتزر Butzer صاحب الكتابات العديدة والمتنوعة التي صدرت خلال العقد السابع ، والتي أعطت فهما أحدث وأعمق لتطور وادي النيل خلال عصر البليستوسين .

أما مجرى النهر الحديث Recent Nile Channel ، وما يطرأ عليه من تطور ، فلم ينل اهتماما فيما عدا بعض المهندسين الذين اقتصر اهتمامهم على آثار النحر على منشآتهم المقامة على النهر ، ومن أهم خصائص النيل إنحناء مجراه ووجود عدد من الجرز الرسوبية التي تتناثر بين ضفتيه . وتتحكم هاتان الخاصيتان ، التعرج braiding في مختلف العمليات الچيومورفولوچية التي توقف عليها تطور مجرى النهر . وقد تعرض الباحث – في هذا الكتاب – لدراسة منحنيات نهر النيل وجرزه الفيضية مع التركيز على الجرز النيلية بين نجع حمادي وأسيوط في مصر العليا .

ويطيب للباحث أن يتقدم بجزيل الشكر وعظيم التقدير إلى مركز النشر لجامعة القاهرة على تفضله بطبع هذا الكتاب، أمالاً أن يكون إضافة جديدة للدراسات الجيومورفولوجية لمصرنا العزيزة، والله ولى التوفيق.

أ.د. السيد السيد الحسيني القاهرة ، أغسطس ١٩٩١ صفر ١٤١٢ inverted by 11ff Combine - (no stamps are applied by registered version)

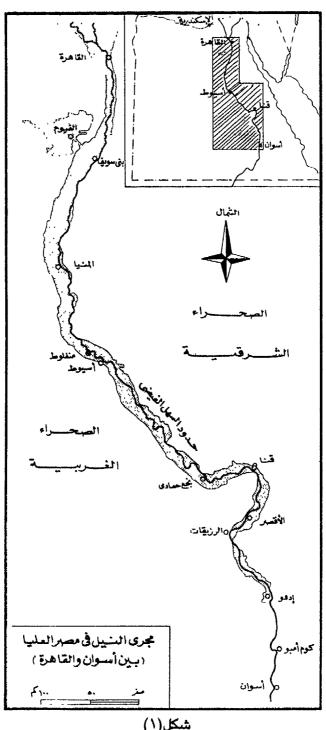
ابعاد مجرى النيل في مصر العليا

يعد نهر النيل أحد المعالم الرئيسية في سطح مصر ، ليس بسهله الفيضى الذي يمثل النطاق الزراعي الأخضر وسط هذه البيئة الصحراوية القاحلة فحسب ، بل بمجراه كذلك الذي يصل عرضه في المتوسط نحو ثلاثة أرباع الكليو متر (شكل /) . ولعله من المفيد استعراض أبعاد هذا المجرى قبل مناقشة تعرجاته ، ذلك أن سلوك النهر يتعدى نمط مجراه (كمسقط أفقى) إلى عوامل أخرى يأتى في مقدمتها عرضه وعمقه وقطاعه العرضى وإنحداره . أما عرض النهر فهو العرض الفعلى للمياه في مجرى النيل خلال موسم إنخفاض النهر (موسم التحاريق) ومتوسط عمق المجرى هو الفارق الرأسى بين سطح المياه في النهر ومتوسط منسوب القاع . ولهذا الغرض فقد تم الاعتماد على ١٦٠ قطاع قيست على مسافات متساوية (كل خمسة كليو مترات) بين أسوان والقاهرة في يونيو ٣١٠٠ ، ضمن القياسات التي أجريت آنذاك لمشروع السد المالي (١) والجدول التالي (١) يوجز أهم خصائص مجرى النيل بين أسوان والقاهرة .

جدول (١) : خصائص مجرى النيل في مصر العليا

معدلالتعرج	نسبة عرش	معدلالاتحدار	مساحة القطاع	مترسطعمق	مترسطعرض	عدد	الطول	القطاع
	المجرىالي	ینیں ۱۹۹۳	العرش	المجسرى	الجسرى	القطاعات	کم	
	عبقه	مم/کم	42	مستر	مــتر			
١٠٩	٨٥	٧٢	897.	۲ەر۸	777	74	۲	أسوان/الرزيقات
٥٢را	٧٦.	77	٥٢٢٥	٨٤٢	٦٤٣	71	17.	الرزيقات/ نجع
								حمادي
۱٫۱۲	11.	Α£	٥٤٦٧	۲۱۲۷	۷۸٦	41	۲۱.	نجعحمادی/
l								متقلوط
١١٦	14.	٧٨	0729	ه∨ر٦	۸۰۸	٦٤	777	منظوط/القاهرة
1161	1-1	٧٦.	1730	۴٤ر٧	Yal	17.	167	أسوان/القاهرة

(۱) قياسات تفتيش عام ضبط النيل (۱۹۹۷) « أبصاث مجرى نهر النيل نتيجة تصرفات السد المالي للمدة ۱۹۹۷ - ۱۹۹۷ » . التقرير الثاني -- غير منشور -- وزارة الري -- القاهرة .



شکل(۱) ۱

من هذا الجدول يمكن إستخلاص النقاط الآتية:

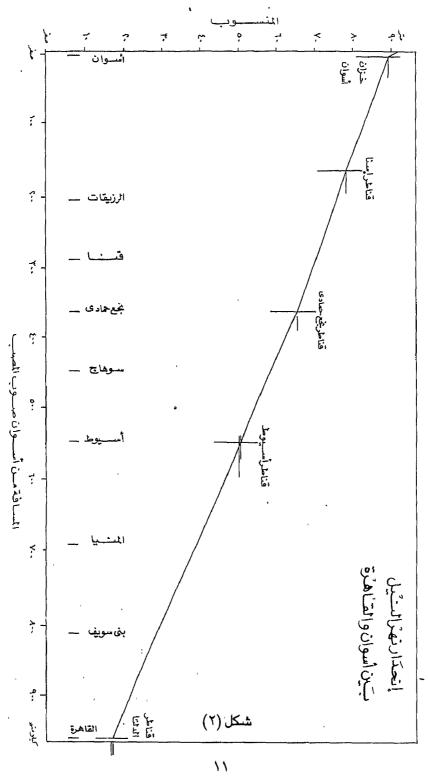
- (۱) ينحدر النيل في مصر العليا (بين أسوان والقاهرة) نحو ۷۰ متر بمعدل ٧٦ مليمتر اكل كيلو متر أي بمعدل إنحدار نحو ١ : ٥٠٥ر١ في المتوسط (شكل ٢).
- (۲) بلغ متوسط عرض النهر في مصر العليا ٢٥٧ متر . وعمقه نحو ٥٧ متر أي أن متوسط نسبة عرض النهر إلى عمقه ١٠١ : ١ . ومن الأمور ذات المغنى أن يتساوى (بفارق مترين) متوسط عرض النيل في مصر العليا مع مجموع العرض في فرعيه بالدلتا حيث بلغ متوسط عرض النهرفي فرع دمياط ٢٨٦ مترا وفي فرع رشيد ٤٧٢ متر . (١) .
- (٣) يمكن التمييز بين القطاع الجنوبي من مصر العليا (قطاع أسوان نجع حمادي) والقطاع الشمالي (نجع حمادي القاهرة) من حيث عمق النهر ونسبة عرضه إلى عمقه ، أما العمق فيتراوح بين ٤٨٨ ، ٥٨٨ متر في القطاع الجنوبي مقابل ٨٦٨ ، ٢٨٧ متر في القطاع الجنوبي أعمق بصفة عامة عنه في القطاع الشمالي . أي أن النهر في القطاع الجنوبي أعمق بصفة عامة عنه في القطاع الشمالي . كذلك تقل نسبة عرض المجرى إلى عمقه عن ٩٠ : ١ في الجنوب بينما تزيد على ١١٠ : ١ في الشمال .
- (٤) تتقارب مساحة القطاع العرضى للنهر على طول مجراه بين أسوان والقاهرة إذ تتراوح متوسطاتها بين ٥٠٠٠ و ٦٠٠٠ متر مربع في القطاعات الأربع .

هذا ما توضحه المتوسطات Arithmatic Means لقطاعات النهر بين أسبوان والقاهرة ، واكن يبقى السبوال قائما وهو هل تتغير خصائص المجرى : العرض والعمق ومساحة القطاع العرضى بإطراد صوب المصب من أسبوان إلى القياهرة ؟

وبعبارة أخرى هل تخضع أبعاد النهر لعلاقة ما أو تجاه معين Trend مع البعد عن نقطة الأصل أو صفر القياس (أسوان) صوب القاهرة في قطاع طوله ٩٤٦ كيلو متر هي المسافة بين البلدين . وهل هناك علاقة بين هذه الأبعاد الثلاث بعضها بالبعض الآخر ؟

⁽١) هذه المتوسطات استخرجت من قياس عرض المجرى في فرع دمياط وفرع رشيد من الخرائط التفصيلية مقياس ١٠٠٠ر٥٥ وذلك على مسافات متساوية طول كل منها كليومتر واحد .

EL Husseini . S . S (1974 - 75) Channel Patterns Of the Nile in Lower Egypt . Bull . Soc . Geogr , D'Eypte .Vol : 97 - 98p.131.



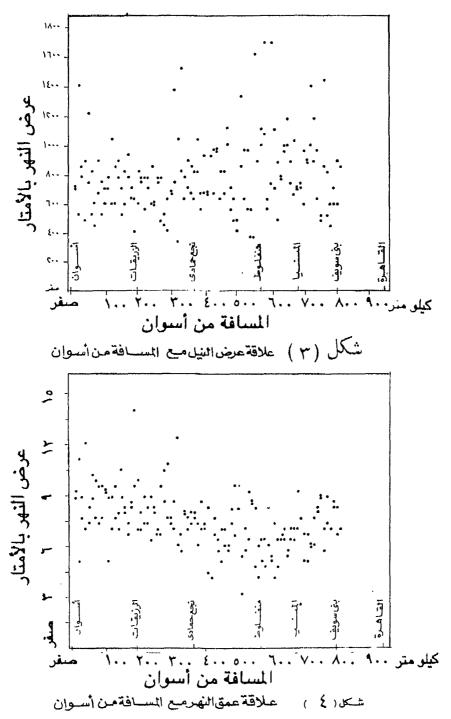
واضعان الحصول على نتائج دقيقة فقد تم استخدام الحاسب الآلى computer recurs التحديد مسدى التغير في كل من هذه الأبعاد الثلاث بالاتجاه صوب المصب ولهذا تم استخراج معامل الارتباط Pearson coefficient of المصب ولهذا تم استخراج معامل الارتباط correlation بين قيم كل من عرض المجرى ، عمق المجرى ، مساحة القطاع العرضي مقابل المسافة (البعد من اسوان) كذلك تم توقيع قيم كل واحد من هذه الأبعاد الثلاثة على حدة (على المحور الرأسي) مقابل المسافة من نقطة الأصل (على المحور الأفقى) . (أشكال ٣ ، ٤ ، ٥) وقد بينت هذه الدراسة الكمية عدم وجود أي ارتباط بين أي من عرض المجرى أو عمق المجرى أو مساحة القطاع العرضي مقابل البعد عن أسوان . (١) كذلك تشير الرسوم البيانية scatter Diagrams الى عدم وجود اتجاه واضح على طول المسافة بين أسوان والقاهرة في أي بعد من أبعاد النهر .

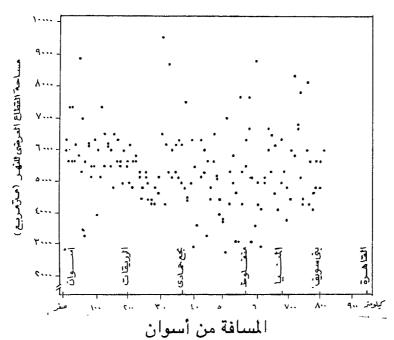
نخلص من ذلك إلى القول بأنه لايوجد إتجاه محدد في أبعاد النهر بين أسوان والقاهرة . كذلك لا ترتبط هذه الأبعاد بالبعد عن صفر القياس (أسوان) صوب المصب حتى القاهرة . وربما يرجع السبب في ذلك إلى أن النيل لا يتلقى أى رافد من الأراضى المصرية ومن ثم لا يزيد تصرف النهر Discharge صوب المصب . وقد يوضح هذه النقطة عدم الإختلاف في متوسط القطاع العرضي بين القطاعات المختلفة . فالمعروف أن النيل – عكس معظم الأنهار العادية – يتقدم من أقليم مطير في منابعه العليا إلى اقليم جاف ، فبعد أن يتلقى آخر روافده – العطبرة – لا يتلقى أى رافد حتى المصب . ويترتب على ذلك نقصان المياه الجارية فيه نتيجة الفاقد بالتسرب والتبخر وما ينساب من مياهه في الترع التي تتفرع منه أو المياه التي تسحب على كلا جانبيه . لهذا فبدلا من أن يزداد التصرف يقل صوب المصب ؛ فعلى الخمسة عشر عاما السبابقة على إتمام السد العالى (١٩٥٤ – ١٩٦٨) بلغ متوسط التصرف السنوى خلف خزان أسوان نحو السد العالى (١٩٥٤ – ١٩٦٨) بلغ متوسط التصرف السنوى خلف خزان أسوان نحو مرا يروم خلف قناطر اسنا و ٢١١ م ٢٠ م يوم خلف قناطر نجع حمادي ويقل كثيرا إلى ١٦٥ م م م م م المور كوم خلف قناطر اسنا و ٢١١ م م م المور المور

بقيت نقطة واحدة أخيرة وهي علاقات الارتباط بين عناصر المجسري بعضسها

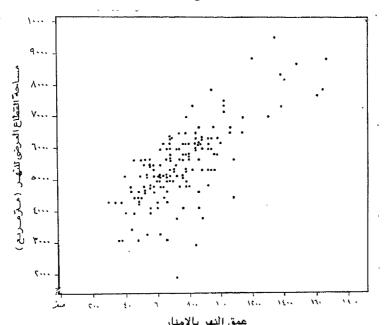
⁽۱) معامل الارتباط بين عرض المجرى من ناحية والبعد عن أسوان من ناحية أخرى ١٦ر . وبين عمق المجرى والبعد عن أسوان - ١٥ر. المجرى والبعد عن أسوان - ١٥٥. وهى جميعا لا تشير الى وجود أى ارتباط

⁽٢) سجلات التصرف ، تفتيش عام ضبط النيل ، القاهرة ، (غير منشورة)

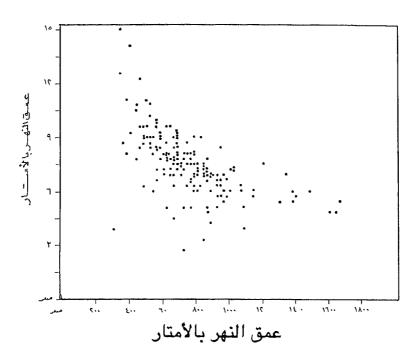




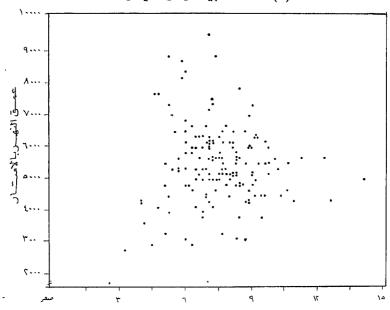
شكل(٥): العلاقة بين مساحه القطاع العرضي للنيل والمسافة من أسوان



عمق النهر بالامنار شكل (٦): العلاقة بين مساحة القطاع العرضى للنهر وعرضه ١٤



شكل (٧): العلاقة بين عرض النيل وعمقه



عمق النهر بالأمتار شكل (٨): العلاقة بين مساحة القطاع العرضى للنهر وعمقه

بالبعض الآخر بين أسوان والقاهرة في هذه القطاعات (١٦٠ قطاع) ، فقد إتضح وجود علاقة ارتباط موجبة (طردية) واضحة (معامل الارتباط ٧٧٠.) بين مساحة القطاع العرضسي للنهر وعرض المجرى (شكل ٢) ، كذلك توجد علاقة ارتباط سالبة (عكسية) بين عرض المجرى وعمقه (١٦٠٠.) ، أي أنه كلما زاد عرض النهر قل عمقه . (شكل ٧) وعلى العكس من ذلك لا توجد أي علاقة بين مساحة القطاع العرضي وعمق المجرى (لايتعدى معامل الارتباط ٢٠٠٠ - شكل ٨) .

الموضوع الأول منحنيات نهر النيل في مصر

أولا : نبذة عن تطور المنحنيات النهرية

المنحنيات النهرية أحد السمات الرئيسية الأنهار على اختلاف أحجامها وتتمين هذه المنحينات بتناسق أبعادها ، فالنهر الكبير ذو ثنيات كبيرة الحجم والنهر الصغير له ثنياته الصغيرة . والتعرج meandering عادة يمارسها النهر – أى نهر – حتى في الترع والقنوات الاصطناعية . وقد ثبت من دراسات معملية وحقلية أن المجارى ألمستقيمة تتشكل قيعانها بحيث تتابع الأماكن العميقة وتسمى بالحفر أو النقرPools يفصل بينها أجزاء ضحلة تسمى بالحواجز riffles ويفصل بين كل زوج من الحفر أو الحواجز مسافة تتراوح بين ٥ . ٧ أمثال عرض المجرى (شكل ٩) . ووجود هذه الحفر والحواجز في قاع النهر يخلق حالة من عدم الاستقرار يترتب عليها إنحراف تيار النهر من جانب لآخر ومن ثم تبدأ عملية تكوين المنحنيات النهرية التي تزداد إنحناءاً وتقوسا بمرور الزمن . ويلاحظ أن بدايات الثنيات أي النقط التي يبدأ عندها النهر في الإنحناء في الأنهار المتعرجة – وهي بطبيعتها ضحلة – تقابل الحواجز في قيعان المجاري عليا المستقيمة يشير إلى أن عوامل تكوين المنحنيات النهرية تعمل في المجاري المستقيمة مما يؤدي إلى جنوح النهر الي التعرج . ومعني هذا أن تكوين سلسلة النقر والحواجز في المجاري المستقيمة سابق التعرج هذه الأنهار وسبب له . (۱)

ويصحب التغير في المجارى من مستقيمة إلى متعرجة تغير في بعض خصائص النهر ، فالنهر المتعرج يفقد جانبا كبيرا مسن طاقته تسزيد كثيرا عما يفقده مثيله المستقيم المجرى . فدخول النهر في سلسلة من المنحنيات النهرية يؤدي إلى زيادة مقاومة الجريان في النهر تبعا لزيادة تعرجاته ويتبع ذلك ضياع جزء كبير من طاقته ، زد على ذلك وجود الحفر والحواجز التي تضاعف من الجزء الفاقد من الطاقة .

(١) راجع :

⁽a) Leopold, B.L and Wolman, M.G (1957) River Channel Patterns - braided, meandering and straight: U.S. Geol. Survey prof. paper: 282 - B, p. 53.

⁽b) Leopold , L . B . et . al . (1964) Fluvial Processes in Geomophology , Freeman , London . p . 297.

⁽c) Dury, G. H. "Relation of morphometry to run - off frequency "in: Chorley, R.J (1969) editor, Water, Earth and Man. Methuen, London. pp. 421 - 24.

تطورالمنحنيات النهرية (ج) مراحل تعرج النهر وهجرة منكحنيا له صوب المصب (١) مراحل تكوين المنحشيات النه 400 Ð dD) ر ب <u>ه</u> عاجزرملى (عـن د يورى ١٩٦٩) (ب) معدلات تعرج الأنهار (٥) أبعاد المنحنى إلنهسرى طول الشنينية نصف قطس التساعالتنية المخط المقطع بمسلل المحدور (الوادى)

شکل(۹)

ومعنى هذا أن النهر المستقيم يتمتع بطاقة أكبر من النهر المتعرج تتجه عادة إلى النحت والنقل ، وبالتالى فإن النهر المتعرج أقرب إلى التعادل أو التوازن Equilibruim عن النهر المستقيم . ومن ثم فالأرجح والأعم – في الظروف العادية – أن يتحول النهر المستقيم إلى نهر متعرج ولا يحدث العكس ، ذلك أن النهر كما هو معروف يهدف دائما إلى تحقيق قطاع طولى متوازن بغية الوصول في النهاية إلى التعادل . (١)

كذلك يتغير نظام الجريان . ففى القطاعات المستقيمة من الأنهار يسجل وسط النهر أقصى معدل السرعة وتقل سرعة التيار تدريجيا نحو القاع والجوانب . هذه القاعدة العامة تختل فى الأنهار المتعرجة إذ يميل خط السرعة الأقصى Maximum القاعدة العامة تختل فى الأنهار المتعرجة إذ يميل خط السرعة الأقصى Velocity تدريجيا نحو الجانب المقعر من الثنية حتى يكاد يلتصق به عند محور الثنية . وفى الواقع تسجل النقطة الواقعة بجوار الجانب المقعر أسفل المحور مباشرة (ناحية المعب) أعلا معدلات السرعة فى النهر . وهى النقطة التى يعمد المهندسون إلى كسوتها بالحجارة منعا للنحت المتزايد فى الضفاف . كما أن أقل الأماكن سرعة وأكثرها هدوءا تقع على الجانب المحدب (المقابل) أسفل محور الثنية مباشرة حيث تتراكم الرواسب وتتكون الحواجز الرملية Point bar .

ويؤدى النحت من الجوانب المقعرة والأرساب على الجوانب المحدبة إلى هجرة النهر جانبيا Lateral Migration. ويتفاوت معدل هذه الهجرة تفاوتا كبيرا ليس فقط بين الأنهار بل في النهر الواحد من مكان لآخر . ففي إحدى الثنيات النهرية لنهر النيل عند بلدة خزام شمال الأقصر بمصر العليا بلغ معدل النحت على الجانب المقعر رقما قياسيا حيث تراجع خط الشاطىء نحدو ٥٧٠ مترا خلال الفترة من عام ١٨٠٠ (خريطة الحملة الفرنسية على مصر مقياس ١٨٠٠ متى عام ١٩٦٥ أي بمعدل سنوى عام قدره عشرة أمتار (٣) ويتواضع هذا

^{1 -} Leopold, L.B. et al (1964) op cit.p. 307.

^{2 -} Leopold, L.B. and Wolman, M.G. (1960) "River meanders" Bull. Geol. Soc. Amer. Vol. 71 pp. 779 - 784.

³ - EL Husseini . S . S . (1968) Aspects of the Geomorphological Evolution of the Nile Valley in the Qena Bend Area . Ph . D Thesis. The University of New Castle Upon Tyne . England U . K . . (Unpublished) p . 147 .

المعدل إذا قورن بالنتائج التى توصل إليه الباحثون ، نذكر نماذج منها على سبيل المثال لا الحصر كما يلى : -(1) .

في نهر برهي جندك Burhi Gandak أحد روافد نهر الجانح بالقرب من باتنا Patna في أقايم بيهارBihar بالهند سجلت احدى الثنيات هجرة جانبية ٦٠٠ قدم خلال عامين أي بمعدل ٣٠٠ قدم في السنة . وفي نهر رامجانجا Ramganga قرب شاهاباد Shahabad بالهند أيضا وصل المعدل السنوى للهجرة الجانبية نحق ٢٦٤ قدم (قياسات الفترة ١٧٩٥ - ١٨٠٦) . وفي إحدى ثنيات نهر المسوري بالقرب من بيرو Peru بولاية نبراسكا الأمريكية وصل المعدل السنوى لهجرة النهر نحو ٢٥٠ قدم (الفتسرة ١٨٨٣ – ١٩٠٣) . وفي نهسر المسيسسبي بالقسرب من روزدال Rosedale بولاية المسيسبي بلغ هذا المعدل نحو ٦٣٠ قدم في السنة (الفترة ١٨٨١ - ١٩١٣) . وفي نهر كوسي Kosi في شمال بيهار بالهند بلغ إجمالي الهجرة الجانبية لأحد الثنيات في هذا النهر نحو ٢٦٩,٠٠٠ قدم ، خلال فترة إمتدت نحو ۱۵۰ سنة بمعدل سنوى ٢٤٦٠ قدم وهو رقم قياسى عالمي . وفي ثنية على نهر كلورادو بالقرب من نيداس Needless بكاليفورنيا وصل أقصى معدلات الهجرة الجانبية النهر في هذه الثنية نحو ٨٠٠ قدم في السنة (١٨٨٣ – ١٩٠٣) إلى ١٥٠ قدم في السنة بينما في الفترة من (١٩٠٣ – ١٩٥٣) لم يتعد ٨٢ قدم في السنة ، لنفس الثنية ، وتؤكد البيانات عدم وجود معدل ثابت للهجرة الجانبية في الأنهار ، وريما يرجع ذلك - كما يرى وولمان وليوبولد - أن النهر لا يخضع لقاعدة ثابتة أو يستقر على وضع معين ، فقد يستقر الفترة ما لا يسجل فيها سوى معدلات ضئيلة الغاية ثم لا يلبث أن يتعرض لحركة سريعة متزايدة من الهجرة الجانبية خلال الفترة التالية (٢).

ولا يقتصر تطور المنحنيات النهرية على هجرة النهر جانبيا فحسب بل تزداد الثنيات تقوسا واتساعا وتهاجر هذه الثنيات تدريجيا نحو المصب (شكل ٩) . ويؤدى الافراط في هذا الاتجاه إلى زيادة تعرج النهر وتكثيف ثنياته النهرية وتقارب الثنيات

¹ - Means , T . N . Unpubished Report quoted by Wolman , M. G . Dury (1970) . Editor.River and River Terraces.Macmillan. London . pp .180 - 181.

² - Wolman M .G. and Leopold , L . B . in : Dury G . H. (1970) Ibid p . 178 .

المتجاورة عند المحاور المقعرة بحيث لا يفصلها عن بعض سوى عنق سهلى ضيق لا يلبث أن يخسترقه النهر تاركا جزءاً من مجراه على شكل بحسيرة هلالية مقتطعة Ox- bow Lake تتعرض تدريجيا للجفاف حتى تختفى تماما . هذا التطور هو أحد خصائص المنحنيات النهرية في الأنهار التي تتجول وسط سهل فيضي واسع كما هو الحال في نهر الجانح والنهر الأصفر ونهر المسيسبي ، فماذا عن نهر النيل في مصر العليا ؟

ثانيا: المنحنبات النهرية في مصر العليا

إن النيل في مصر العليا ليس نهرا متعرجا وفق المعايير المتعارف عليها ، وللتعبير عن ذلك كميا يستخرج ما يسمى بمعدل التعرج Sinuosity Ratio وهي قسمة طول النهر (الخط الذي يتوسط ضفتي النهر) على طول الوادي (الخط الذي يتوسط جانبي الوادي) فإذا زاد عن هرا اعتبر النهر متعرجا . وقد بلغ طول النهر من أسوان إلى القاهرة ٤٦٠ كيلو متر (١) وطول الوادي ٨٣٠ كيلو متر (١) أي أن معدل التعرج حوالي ١٠٥٤ والجدول السابق (رقم ١) يوضح معدلات التعرج في قطاعات النهر بين أسوان والقاهرة ومنه يتضح تقارب هذه المعدلات بين القطاعات فيما عدا ثنية قنا (قطاع الرزيقات - نجع حمادي) الذي يسجل أعلا معدلات التعرج بين أسوان والقاهرة (٢٥٠) .

وعلى العموم يقل معدل تعرج النهر في الوادي عنه في الداتا ، ففي الداتا حيث ينبسط السطح بلا حدود يصل معدل التعرج ١٣٥ في فرع دمياط و ١٣٧ في فرع رشيد . ومعنى هذا أن النهر لم يصل بعد إلى مرحلة التعرج حتى في دلتاه ، فيما عدا القطاع الممتد بين رأس الدلتا (نقطة التفرع) حتى المنشأة الكبرى في فرع دمياط (٧٥ كم) الذي حقق معدلا التعرج ١٠٠ وكذلك القطاع بين زاوية البحر والقضابة في فرع رشيد (٤٤كم) حيث بلغ معدل التعرج ١٠٥٠ . هذا الرقم الأخير أعلاما سجله النهر في مصر من تعرج . (٣)

وعلى الرغم من طول المسافة التي يجرى فيها النيل بين أسوان والقاهرة لا تتوفر منحنيات نهرية إلا نادرا . لهذا فقد تم قياس الأبعاد اشلاثة عشر ثنية تمثل أبرز الثنيات النهرية في هذا القطاع .(٤) هذه الثنيات هي من الجنوب إلى الشمال ثنية خزام

١ - تفتيش عام ضبط النيل (١٩٦٧) مرجم سبق ذكره .

^{2 -} Ball, J. (1939) Contributions to the Geography of Egypt. Survey of Egypt. Cairo. p.47.

^{3 -} EL Husseini S.S. (1974-5) oP. cit. pp. 130-131.

٤ - تم قياس الأبعاد من الصور الجوية مقياس ١/٠٠٠٠ المساحة العسكرية (١٩٥٦) ومن الخرائط الطبغرافية مقياس ١/٠٠٠٠ . مصلحة المساحة . القاهرة (جدول ٢) .

(شمال مدینة الأقصر) وثنیة نجع حمادی حیث یدور النهر فی شکل دائری وثنیة الأوسط سمهود (إلی الشمال من نجع حمادی) وثنیة البلینا وثنیة المنشأة وثنیة سوهاج وثنیة المطیعة (إلی الجنوب من أسیوط) وثنیة اسیوط وثنیة أبنوب وثنیة منفلوط وثنیة بنی شقیر (إلی الشمال من منفلوط) وثنیة دیر مواس وثنیة ملوی (۱) (جدول۲)).

ويتراوح طول هذه الثنيات (Meander Length(L) بين ٤ ، ٥ ر١٥ كيلو متراً في عدا ثنية البلينا التي يصل طولها ٢٢ كم ، ويتراوح إتساع الثنية متراً في المسلم المولها ٢٢ كم ، ويتراوح إتساع الثنية (٨ كم) ، كما Meander Amplitude (A) بين ٢ وه كم فيما عدا ثنية المنشأة (٨ كم) ، كما يتراوح نصف قطر التقوس (Radius of Curvature (R) بين ٨ را و ٥ ر٤ كم فيما عدا ثنية بنى شقير (١٠ (١٠٠متر) وثنية البلينا (١٠ كم) . أما متوسط طول الثنية فهو ٥ ر١٠ كم ومتوسط اتساع الثنية ١ ر٤ كم ومتوسط نصف قطر التقوس ١٤ رحول ٢) . وتوضيح دراسة النسب بين عناصر الثنيات النهرية ، عرض المجرى ، طول الثنية ، اتساع الثنية ، نصف قطر التقوس (جدول ٣) مايلى :

- (۱) تتراوح نسب طول الثنية إلى إتساع الثنية هرا و هر٣ في أكثر من ثلاثة أرياع عدد الثنيات ، ويمتوسط نحو ٧ر٢ ووسيط ٤ر٢ ،
- (٢) تتراوح نسب طول الثنية إلى نصف التقوس بين ٢و٤ في أحدى عشر ثنية من مجموع الثنيات الثلاث عشر ، وبمتوسط قدره ٦ر٣ ووسيط ٥٢ر٣ .
- (٣) تتراوح نسب طول الثنية إلي عرض المجرى بين ١٠و١٨ في أكثر من ثلثي ثنيات العينة ، ويمتوسط ٢٠٤١ ووسيط ٤٠١٢ .
- (٤) تترواح نسب اتساع الثنية إلى نصف قطر التقوس بين ١ و ٢٥٢ في أكثر من ثلثي العينة ، وبمتوسط ١٥٥٧ ووسيط ٥٢٠١ .
- (ه) تترواح نسب اتساع الثنية إلى عرض المجرى بين ٣و٧ فى أكثر من ثاثى عدد العينة وبمتوسط قدره ٥٩ره ووسيط ١٠٦٠ .
- (٦) تتراوح نسب نصف قطر التقوس إلى عرض المجرى بين ٣ و ٥ر٦ فى أكثر من ثلث العينة ويمتوسط ٨ر٤ ووسيط ٨٨ر٤ .

هذه النسب قد تختلف قليلا عما في الثنيات النهرية النموذجية ، فهي ثنيات غير مكتملة النمو ، تتميز بالافراط في طول الثنية في بعض الثنيات أو الزيادة في نصف قطر التقوس في البعض الآخر . فالنهر – كما ذكرنا – قليل التعرج ، كما أدت الظروف المحلية إلى اختلال هذه النسب في بعض الثنيات بالأقليم كما سنعرض لذلك بعد قليل .

- (١) سميت هذه الثنيات بأسماء أكبر المدن أو القرى الواقعة عليها
 - (٢) سوف نعرض لخصائص هذه الثنية تفصيلا فيما بعد .

أما في دلتا النيل (فرعى دمياط ورشيد) فإن ثنيات النهر أكثر عدداً وأكثر إنسجاماً مع ماتوصل إليه الباحثون من نتائج عن المنحنيات النهرية في أجزاء أخرى من العالم.

جدول(٢) أبعاد الثنيات النهرية في مصر العليا

r				<u> </u>
متوسط عرض المجرى	نصب قطر التقوس	اتساع الثنية	طول الثنية	الثنيـــة
في الثنية	کم	كم	کم	
متر	(R)	(A)	(L†)	
٦	۲	٤ '	ەر∨	ثنية خــزام (شــمــال
				الاقمىر)
۰۰۰	۸ر۱	ەر٣	٤	ثنية نجح حمادي
۸۲۰	٤	٥	11	ثنية الأرسط سمهود
٧٥٠	١.	ەرغ	77	ثنية البلينا
٧٧٠	٤	٨	ەر17	ثنية المنشاء
٧٨٠	٤	٨ر٤	١٣	ثنية سوهاج
۸۷۰	۲.	ەر۲	٧	ثنية المطيعة (جنوب
	<u>.</u>			أسيوط)
۸۰۰	ەر۲	٣,٢	١.	ثنية أسيوط
٧٢٠	ەر£	٥	14	ثنية أبنوب
٧١.	ەر۳	۲	٩	ثنية منفلوط
٤٦.	۲ر،	ەر۲	٥	ثنية بنى شقير
٣٥٠	۲ر٤	ەر۳	17	ٹنیة دیر موا <i>س</i>
٦١٠	۲	٨ر٤	11	ثثنية ملوى ا
۷۰۰متر	۷۵۵۳ .	٤٦١	٥٠٠٥	المتوسط

جدول (٣) النسب بين عناصر الثنيات النهرية في مصر العليا

			·		
نسبة نصف	تبسن	نسبة طول	نسية طول	نسبة طول	الثنيـــة
قطر التقوس	اتساع	الثنية إلى	الثنية الى	الثنية الى	
الى عرض	الثنية الي	عرض المجرى	نصف قطر	اتساع الثنية	
المجرى	عريض		التقوس		
	المجرى				
۳۶۳۳	<i>'</i> ህግ۷	٥ر١٢	ه٧ر٣	۷۸۷	ثنية خزام
۲۳	٧	٨	7,77	١١٤	نجححمادي
۸۸ر٤	١ر٢	٤ر١٣	ه٧ر٢	۲۲	ثنية الأوسط سمهود
۳۳	٦	79,7	۲۲	۴۸ر٤	ثنية البلينا
۱۹ره	۱۰٫۳۹	۳٥ر١٧	۳٫۳۷	١٦٩	ثنية المنشاء
۱۳ره	٥١ر٢	۷۲۵۲۱	ه۲ر۳	۲۷۲۲	ثنية سوهاج
۲٫۳۰	۲۸۸۷	٤٠ر٨	ەر٣	۸ر۲	ثنية المطيعة
38,7	۲۷۲۳	۲۷ر۱۱	٤٦٠٠	۲۱۲۳	ثنية أسيوط
ه۲٫۲	٩٤ر٢	17,77	۷۲۷۲	٤ر٢	ثنية أبنوب
۹۳رع	۲۸۲۲	٨٢ر١٢	۷٥ر۲	ەرغ	ثنية منفلوط
۳ر۱	٤٤ره	۷۸ر۱۰	۸٫۳۳	ر۲	تنية بني شقير
۲٫٤٦	۸۳ره	۲۵ر۱۸	۲۸ر۲	23ر۳	ثنية دين موا <i>س</i>
۸۲٫۳	۷۸۷	۲۸۰۰۳	ەرە	۲۵۲۹	ثنية ملوى
۸ر٤	ه۹ره	۹ر۱۶	۳٫۳	۲٫٦٩	المتوسط
۸۸ر٤	<i>ነ</i> ንነ	٤ر١٣	ة٢ر٣	3,7	الوسيط

ثالثا : المنحنيات النهرية في فرعى دمياط ورشيد

بعد أن يجرى النيل نحو ٢٣ كليو متر إلى الشمال من القاهرة يتفرع النهر فوق دلتاه المروحية الواسعة إلى فرعين هما فرع دمياط وفرع رشيد .

أولا: قرع دمياط

يمكن تقسيم فرع دمياط (٢٤٥ كم) إلى خمسة قطاعات متميزة وغير متساوية الطول هي من الجنوب إلى الشمال كما يلي : -

\- القطاع المتد من نقطة التفرع (قرب القناطر) حتى قرية المنشأة الكبرى (شمال كفر شكر).

٢- القطاع الممتد من قرية المنشأة الكبرى حتى قرية شبرا النمل (مركز السنطة).

٣- القطاع الممتد من قرية شبرا النمل حتى قرية نوسا البحر.

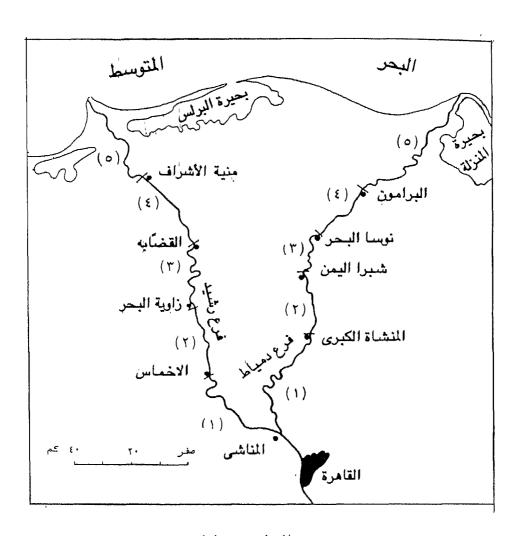
3- القطاع الممتد من قرية نوسا البحر حتى قرية البرامون .

٥- القطاع الممتد من قرية البرامون حتى البحر المتوسط.

والجدول التالي يوضع أهم خصائص المجرى في هذه القطاعات الخمسة

جدول (٤) أهم خصائص المجرى في فرع دمياط .

كثافة الجزر	متوسط طول	عدد الجزر	عرض	درجة	طول النهر	القطاع
متر/کم	الجزر		المجرى	الاتحدار	کم	
	متر		متر	مم/كم		-
119	998	٩	٣١٥	. ۸۷	٧٥	الاول
177	٧٥٠	٧	717	Y1	٥ر٣١	الثاني
44	٩	١	707	٧٣	۲٧	الثالث
77	770	١	387	٦٤	44	الرابع
71	۱۰۸۰	٥	771	۱ه	ەركى	الخامس
		:	•			
77	٩١٨		۲۸۲	79		المتوسط



مجرى النيل في دلتاه

شکل(۱۰)

onverted by TIII Combine - (no stamps are applied by registered version)

يتضم من هذا الجدول أن القطاعات الأول والثالث والضامس قطاعات متعرجة ، بينما القطاعين الثاني والرابع فهي غير متعرجة فهي أقرب إلى الاستقامة منها إلى التعرج ،

الثنيات (١) مرتبة من الجنوب إلى الشمال .

· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	(٢)	دمياط	فرع	فی	النهرية	المنحنيات	أبعاد	(0	جدول (
---------------------------------------	----	---	-------	-----	----	---------	-----------	-------	----	--------	--

عرض المجرى	نصف قطر التقوس	اتساع الثنية	طول الثنية	قم الثنية
متر	کم	کم	کم	' '
440	۲۱۰۱	۲۰۰۲	٥٧ر٢	١
٣٢.	۱٫۳۷	٥٢ر٢	۱۰٫۰۰	۲
٣١.	۱۵۰۰	۳٫۳۷	٥٢ر٢	٠٣
٣٢.	۰۸ر۰	٠٠ر٤	ەر٣	٤
777	۲۵۱۲	۲۰۰۲	٠٠٠٧	۰
٣٧٠	٠٥٠٢	ه٧ر١	ه∀ر۸	٦
٣٥٥	ه ۲ر۰	ه٧ر٢	۰۰ر۳	٧
۲٧٠	١٠٠٠	٥٧ر٢	٠٥ره	
700	۲۲ر.	٥٢ر١	۰ەر۲	٩
۲٦.	۰۵ر۱	٥٢ر٢	ه۲ر۲	١.
٣١.	١,	۱٬۱۲	٤٠٠٠	11
77.	ه∨ر٠	٥٢ر١	٥٢ر٣	١٢
٣١.	۰۵۰۰	٥٧ر٣	٤٠٠٠	14
۲۸.	٠٩٠.	۰ەر۳	۰ەر۳	18
۲۷٥	ە٢ر.	۰ەر۳	٥٧ر٢	10
۲0.	۰٥٠٠	۲٫۰۰	ە۲ر٤	17
٣١.	١٠٠٠	۱۰۱۲ ٔ	٥٧ر٣	۱۷
799	۲۰۰۳	۲٫۳۳	۱۷ره	المتوسط الحسابي

⁽١) راجع شكل (٩) ويوضح ابعاد منحنى النهر (طول الثنية - اتساع الثنية - نصف قطر التقوس). (٢) تم قياس هذه الأبعاد من الخرائط مقياس ١/٠٠٠٠ . مصلحة المساحة المصرية . وتم قياس عرض المجرى من واقع هذه الخرائط على مسافات متساوية طول كل منها كيلو متر واحد .

ثانیا فرع رشید :

يمكن تقسيم فرع رشيد (٢٣٩ كم) تبعا لمعدل التعرج - على غرار فرع دمياط - إلى خمسة قطاعات متميزة غير متساوية الطول هي من الجنوب إلى الشمال كما يلى:

- ١ القطاع الأول من نقطة التفرع حتى قرية الأخماس.
- ٢ القطاع الثاني من قرية الأخماس حتى قرية زاوية البحر.
- ٣ القطاع الثالث من قرية زاوية البحر حتى القضابة (بسيون) .
- ٤ القطاع الرابع من القضابة حتى قرية منية الأشراف (جنوب فوة) .
 - ه القطاع الخامس من منية الأشراف حتى البحر المتوسط.

جدول (٦) أهم خصائص النهر في فرع رشيد

كثافة الجزر	متوسط	عدد الجزر	عرض	معدل	درجة	طول النهر	القطاع
متر/کم	طول		المجرى	التعرج	الانحدار	کم	
	الجزر		متر		مم/كم		
	مثر						
7.7	1779	٩	330	۱٤۱۱	۸۰	ەرلاه	الأول
720	7.70	٥	١٢٥	۱٫۱۷	4∨	ەراغ	الثاني
۲۱.	110.	٥	٤١٨	ه٧ر١	٥٧	٤٤	الثالث
198	18.4	٦	204	۱٫۱۲	۸٦	ەر.٤	الرابع
77	٧٣٥	٥	٤٢٦	۱٤ر۱	٤٤	ەرە	الخامس
			- Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia (Angelogia				
177	1814	_	٤٧٢	۱٫۳۷	٧١	١	المتوتلا

وكما وجدنا فى فرع دمياط نجد أن القطاعات الأول والثالث والخامس قطاعات متعرجة بينما القطاعان الثانى والرابع فهما أقرب إلى الأستقامة منه إلى التعرج، وهذ يعنى وجود تطابق فى كلا الفرعين دمياط ورشيد من حيث تتابع القطاعات المتعرجة مع قطاعات غير متعرجة من نقطة التفرع حتى المصب، ويمثل القطاع الثالث في فرع رشيد الممتد بين زاوية البحر والقضابة أكثر قطاعات النهر تعرجا (٥٧٠١)، ليس فى الداتا فحسب بل وفى مختلف قطاعات النهر فى مصر،

وتتنوع ثنيات النهر بشكل غير متساو بين قطاعات النهر في فرع رشيد ، ففي القطاع الأول توجد خمس ثنيات ، أعظمها ثنية الخطاطبة وهي ثنية كبيرة تقع إلى الجنوب من هذه القرية . أما القطاع الثاني فهو قطاع غير متعرج باستثناء ثنية واحدة هي ثنية جزيرة الحجر التي تعد خروجا على القاعدة في هذا القطاع ، وفي القطاع الثالث . وهو أكثر قطاعات النهر تعرجا – خمس ثنيات منها ثنية كوم حمادة وثنية كفر الزيات وهما أعظم ثنيات النهر ويمثلان نطاقا متصلا من المنحنيات النهرية التي تبدو واضحة حتى في الخرائط الصغيرة المقياس ، وفي القطاع الرابع لا توجد ثنيات نهرية ذات شأن فيما عدا واحدة – ويحقق النهر هنا اقل معدلات التعرج في فرع رشيد (٢١/١/) أما القطاع الخامس والاخير ففيه اربع ثنيات اهمها فوة وبذلك يصبح مجموع ثنيات النهر في فرع رشيد مبتبة عشر ثنية والجدول التالي يوضح ابعاد هذه الثنيات ، مرتبة من الجنوب إلى الشمال ،

النتائج :

يتبين من هذه الدراسة تعاقب القطاعات المتعرجة نسبيا مع قطاعات أخرى غير متعرجة في كل من فرع دمياط وفرع رشيد ، ففي القطاعات الاولى والثالثة والخامسة في الفرعين يتراوح معدل التعرج بين ١٤٠١ و ١٥٠٥ بينما يقل معدل التعرج عن ١٠٦ في القطاعين الثاني والرابع . ومن اللافت النظر هذا التشابه بين الفرعين والذي لا نجد له تفسيرا مقنعا ، فقد أتضح عدم وجود ارتباط (١) بين انحدار المجرى ومعدل التعرج في قطاعات النهر (عشر قطاعات) . هذه النقطة – على أي حال – سبق تأكيدها في بعض الدراسات السابقة حيث تتفاوت معدلات انحدار المجرى في المجارى النهرية المتعرجة بين الدراسات المسابقة حيث تقاوت معدلات انحدار المجرى في المجارى النهرية المتعرجة بين من سم / كيلو متر و ١٠ متر / كيلو متر . ويشير هذا إلى أن درجة الإنحدار ليست شرطا لتعرج المجرى أو سببا له ، فالمجرى الادنى انهر المسيسبي أسفل باتون روج Baton Rouge – علي سبيل المثال – لا يزيد انحداره عن ٢٠ سم / كم وليس نهرا متعرجا (٢) .

۱ - معامل الارتباط - ه ۱۳ (غير معنوى Insignificant) .

² - Fair bridge, R.W . editor (1968) The Encyclopedia of Geomorphology . New York. p. $960\,$.

جدول (V) ابعاد المنحنيات النهرية في فرع رشيد (١)

عرض المجرى متر	نصف قطر التقوس كم	اتساع الثنية كم	طول الثنية كم	رقم الثنية
	1	'		
٥٨٠	۲۲ر۳	۰۰۰	۱٤٫۰۰	١
٤٠٠	۲۰۱	ه٧ر٢	۰٥ره	۲
77.	٠٢٠/	۰۰٫۷	۰۵ر۲	٣
0	۲٫۱۰	۰۵ر۲	۰ەر۸	٤
٦٨٠	۰۵ر۲	۲۰۰۲	۰ەر۸	٥
۰۲۰	٠٤٠	۰۰ر۳	۰۰ره	٦
٤٩٠	ه٧ر١	۰۵ر۲	۰۰۰۴	٧
٣٩٥	٠٤٠.	۲۸۷۳	۰٥ره	٨
673	ە٨ر.	۰۰ره	۳,۰۰	4
٤٥٠	۰۰۰۲	ه۲٫۳	ە٧ر٢	١.
٤٣٠	ه٤ر١	٥٢ر٣	۱۰٫۰۰	11
٤١٥	٠٤٠	۲٬۳۷	۲۵۲	17
٤١٠	۰۵ر۱	ه٧ر٢	۰۰ره	۱۳
٣٦.	۲۳۷	۰۵ر۲	۰۰ره	١٤
٤١٥	ە٨ر.	۲۰۰۲	٠٥,٢	١٥
٤٥٠	۰۰ر۲	۰۰ر۳	۰ ەر۸	17
۲۷٤	٥٢٦١	۲۰۲۹	۸۲٫۷	المتوسط الحسابى

⁽۱) تم قياس هذه الأبعاد من الخرائط مقياس ۱: ٢٠٠٠ مصلحة المساحة سرية وتم قياس عرض المجرى من واقع هذه الخرائط على مسافات متساوية طول كل الكيلومتر واحد .

ويتضح من بيانات المنحنيات النهرية في فرعى دمياط ورشيد أن متوسط طول الثنيات هو ٢ره كم في فرع دمياط مقابل نحو ٣ر٧ كم في فرع رشيد ومتوسط اتساع الثنيات ٣ر٢ كم في في فرع دمياط مقابل ٣ر٣ كم في فرع رشيد ومتوسط نصف قطر التقوس كيلو متر واحد تقريبا في فرع دمياط مقابل ٣ر١ كم في فرع رشيد وكان متوسط عرض المجرى هو ٢٩٩ متر في ثنيات فرع دمياط مقابل ٤٧١ متر في ثنيات فرع رشيد .

وللخروج بنتائج دقيقة تم استخدام بعض المعاملات الإحصائية لتحديد العلاقة بين عناصر الثنية وهي طول الثنية (ل) واتساع الثنية (س) ونصف قطرالتقوس (ق) وعرض المجرى في هذه الثنيات (ع) وذلك بتحديد معامل الارتباط ورسم خطوط الانحدار لكل عنصرين من عناصر الثنية وذلك في منحنيات فرع دمياط وعددها ١٧ ثنية وفي فرع رشيد وعددها ١٧ ثنية . وقد جاءت النتائج تشير إلى وجود علاقات خطية (كما في شكلي ١١ ، ١٧) ذلك على النحو التالى :-

$$1417 - طول الثنية (ل) = 17ر٣ ق + 141٣$$

$$184 - 100$$
 نصف قطر التقوس (ق) = 340 ر ع $= 184$

$$\Upsilon$$
 - طول الثنية (ل) = Υ ر Υ ع + Λ

$$3 - |$$
 اتساع الثنية (س) = 3×0.00 ع

- ومن هذه البيانات يتضبح أن نسبة طول الثنية إلى نصف قطر التقوس يتراوح بين ٣/٣ و٥ر٨ وبمتوسط مقداره ٢٩٠٦ . ويعنى هذا أن طول الثنية يساوى خمسة أمثال نصف قطر التقسوس في هذه العينة (٣٣ ثنية) . وتتراوح هذه النسبة في ثلثي العينة بين ٣وه .

- ونجد أن نسببة نصف قطر التقرس إلى عرض المجرى تتراوح بين ٦ر١و٧ر٦ بمتوسط قيمته ٥ر٣ ، وقد تراوحت هذه النسببة في نصف العينة بين٣ و٤ وتراوحت في -- العينة بين ٢ و٤ .

- اما نسبة طول الثنية إلى عرض المجرى فقد تراوح بين ٥٤ ر٨ و٢ ر٣ بمتوسط قدره ٤ ر٢ . ففى عشرين ثنية من ٣٣ (مجموع العينة) اتضح أن هذه النسبة تراوحت بين ١٠ و ٢٠ وهذا معدل كبير نسبيا . أما اتساع الثنية فلا يرتبط ارتباطا واضحا بعرض المجرى فهو لا يزيد بزيادة عرض المجرى .

ومن الناحية الاحصائية لا توجد علاقة ارتباط بين اتساع الثنية ونصف قطر التقوس أو بين اتساع الثنية وطول الثنية بينما توجد علاقات ارتباط بين عرض المجرى وطول الثنية ونصف قطر التقوس . والجدول التالى يوضح هذه المعدلات في ثنيات فرعى دمياط ورشيد .

جدول (٨) النسب بين عناصر الثنيات النهرية في فرع دمياط

اتساع الثنية	طول الثنية	اتساع الثنية	طول الثنية	نصف قطر	طول الثنية	رقم الثنية
الى نصف	الى اتساع	الى عرض	الى عرض	التقوس الى	الى تصف	
قطر التقوس	الثنية	المجرى	المجرى	عرض المجرى	قطر التقوس	
					<u> </u>	-
۸۷۵۱	۳٫۳۷	ه۱ر۲	۷۷٫۷۷	۳۶۷۳ .	۲٫۰۰	١
372	٤٤٤	۰۳ر۷	٥٢ر٣١	۲۹ر٤	۷۲۷	۲
ه۲ _۲ ۲	ه۸ر۱	۸۸ر۱۰	۲۱٬۰۲	۸۳ر٤	۱۷ر٤	٣
۰۰ره	۸۷ر۰	٥ر١٢	۱۰٫۹٤	٠٥,٢	۲۷رع	٤
۸۷۵۱	ەر۳	ه٩ره	۲۰٫۸۳	37%	7,77	٥
۰۷٫۰۰	۰۰ره	۳۷ر٤	ه ۲ر۲۳	ه∨ر۲	۰۵ر۳	٦
۲۳رع	١٠٠٩	ہ∀ر∨	ەغر	۱۸۸۳	١٢ر٤	٧
٥٧ر٢	۲۰۰۰	۱۰٫۱۸	۲۰٫۳۷	۰۷ر۳	۰٥٫٥	٨
۰۰ر۲	۲٫۰۰	٩٠.	۸۰ر۹	٥٤ر٢	٤٠٠٠	٩
۱۰۵۰	٧٧٧٧	۸۷۰	۲٤٫٠٤	۲۷ره	۱۷رع	١.
1,14	ەەر٣	7777	۱۲٫۹۰	۲۲ر۳	٤٠٠٠	11
۱۶۷۷	۲٫۲۰	۸۲ره	۷۷ر۱۶	۱٤ر٣	۳۳ر٤	17
٠٥ره	ه٤ر١	۸۸۷	۱۲٫۵۰	١٢ر١	۸٫۰۰	١٣
۸۸ر۳	۱۸۸۲	٥ر١٢	17,71	۲۲۲۳	۲۲۷	18
۳۸ره	۸٧٫٠	۱۲۵۷۳	۱۰٫۰۰	۲۳۲۲	۲۳ر٤	١٥
٤٠٠٠	7/17	۸٫۰۰	۱۷٫۰۰	۲٫۰۰	ەر4	١٦
1517	۳٫۳۳	۳۶۲۳	۱۲٫۱۰	۲۲۲۳	ه٧ر٣	۱۷
7577	7777	۹۷۷۷	۱۳٫۳۱	٤٤ر٣	۳۰ره	المتوسط

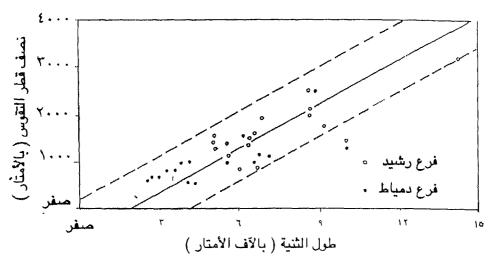
جدول (٩) النسب بين عناصر الثنيات النهرية في فرع رشيد

						·	
Γ	اتساع الثنية	طول الثنية	اتساع الثنية	طول الثنية	نصف قطر	طول الثنية	
	الى نصف	الى اتساع	الى عرض	الى عرض	التقوس الى	الى نصف	رقم الثنية
	قطر التقوس	الثنية	المجرى	المجرى	عرض المجرى	قطر التقوس	
	۱٫۳۰	۸۰ر۲	۲۲ر۸	۲٤٫۱٤	۸۳ره	۸٤ر٤	١
	۲۳۲۲	۲,۰۰	۸۸۷	ه٧ر١٣	۰۰۰۳	۸ەر٤	7
	۲۳رع	۹۳ر۰	11,79	۸۵ر۱۰	۸٥ر۲	۲۰ر٤	٣
	۱۰۱۹	٠٤ر٣	۰۰ره	۱۷٬۰۰	۲۰ر٤	ه٠ر٤	٤
	۸۰ر۳	ە۲ر٤	39.7	۱۲٫۵۰	۷۳۲۳	٠٤٠	•
	3107	۷۲۷	۷۷ره	1771	4279	۷٥۷۳	٦
۱	۲٫٤۳	۰۲ر۳	۱۰ره	۱۸٫۳۷	۷٥٫۳	١٤ره	\ \ \
	۷۷۷۲	۲٤۲	۸۱ر۹	۱۳٫۹۲	3007	۳٫۹۳	٨
	۸۸ره	۱٫۲۰	۱۱٫۷۶	11,17	۲۰۰۲	٧,٠٦	٩
	7501	۲٫۰۸	777.7	۱۰۰٫۰۱	2_22	۲٫۳۷	١٠
١	372	۸۰٫۳	۲٥٫۷	٥٢ر٢٣	7,77	7,9.	11
	۰۷ر۱	7,77	۲۷ره	۲۰ره۱	۷۳۵۳	۲٤ر٤	١٢
	۱۸۳۳	۲۸ر۱	۰۷٫۲	۱۲٫۱۹	ە7 ₆ 7	77707	17
	۲۸ر۱	۲۰۰۰	7,98	۱۳۸۸۹	77.77	۲٫٦٤	١٤
	٥٣٠٢	67ر۳	۲۸ر٤	٢٢ ١٥١	۲٫۰۵	ه۲ر∨	١٥
	۱۵۰	۲۸۸۳	7570	۱۸٬۸۹	٤٤٤	٥٢ر٤	١٦
	۱٫۹۹	7,71	۰۰ر∨	۲۶ره۱	۱٥ر٣	٤٦٤٠	المتوسط
	ı	l .	I .	i	1		

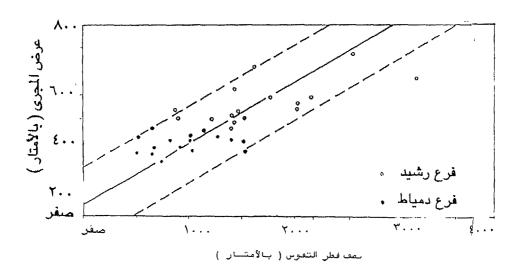
جدول (١٠) معامل الارتباط بين عناصر الثنيات في فرعى دمياط ورشيد.

المعنوية	معامل الارتباط	عنصر الثنية
دون مستوی ۱ ر۰٪ (معنوی جدا)	۸ر٠	١ - طول الثنية/ نصف قطر التقوس
دون مستوی ۱٪ (معنوی جدا)	۲۹ر.	٢ - نصف قطر التقوس/ عرض المجرى
دون مستوى ١٪ (متوسط المعنوية)	۲٥ر.	٣ - طول الثنية/ عرض المجرى
يون مستوى ٥٪ (محتمل المعنوية)	۶۵ر.	 ٤ – اتساع الثنية/ عرض المجرى ٥ – طول الثنية/ اتساع الثنية
غير معنوى (لا يوجد ارتباط)	ه ۲ر۰ ت	٢ - اتساع الثنية/ نصف قطر التقوس
غیر معنوی (لا یوجد ارتباط)	۲۱ر۰	ع سے ر

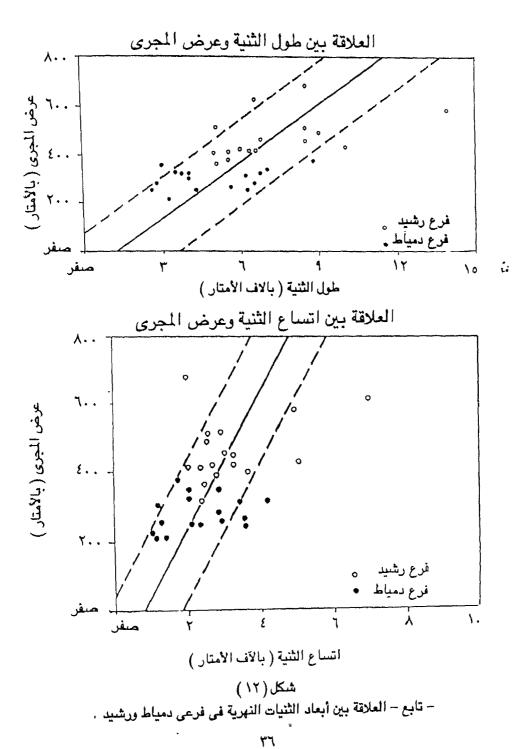
العلاقه بين طول الثنية ونصف قطر التقوس



العلاقه بين نصف قطر التقوس وعرض المجرى



شكل(١١) العلاقة بين أبعاد الثنيات النهرية في فرعى دمياط ورشيد.



الخلاصة :

معنى هذا أن النسب الشادث الاولى وهي طول الثنية إلى نصف قطر التقوس نصف قطر التقوس نصف قطر التقوس إلى عرض المجرى وطول الثنية إلى عرض المجرى تعبر عن وجود علاقة حقيقية، وهي علاقة ارتباط معنوية وعلى قدر كبير من المعنوية Gignifican في الاولى والشانية ومتوسط المعنوية Fairly Significant في الثالثة (۱) مذه الحقيقة وهي وجود علاقة ارتباط وبهذا القدر من المعنوية على جانب كبير من الأهمية . الحقيقة الثانية هي التقارب الشديد بين فرعي دمياط ورشيد في السب بين عناصر الثنية رغم التفاوت في الابعاد بين منحنيات فرع دمياط ومنحنيات رع رشيد ؛ فالثاني يسجل ابعادا تعادل مرة ونصف نظائرها في الاول . فعرض النهر ي فرع رشيد ٢٨٢ متر في فرع دمياط وطول الثنية ٣٧٠ كم مقابل كيلو ره كم واتساع الثنية ٣٧٣ كم مقابل كيلو . وحد الفرعي رشيد ودمياط على التوالي .

فإذا استعرضنا النسب بين عناصر الثنية في الفرعين سوف نلاحظ هذا تقارب ، ففي فرع رشيد كانت نسبة طول الثنية إلى نصف قطر التقوس ٤ر٤ مقابل هي فرع دمياط في المتوسط ، ونسبة نصف قطر التقوس إلى عرض المجرى ١٥ر٣ و ٤ر٣ في الفرعين على التوالي . ونسبة طول الثنية إلى عرض المجرى ٥ر٥١ مقابل ر٧١ ، وكذلك الحال في بقية النسب ، فنسبة إتساع الثنية إلى عرض المجرى ٧ في رع رشيد و ٨ر٧ في فرع دمياط ، وطول الثنية إلى اتساع الثنية ١٢ر٢ في فرع رشيد قابل ٢٠٢٢ في فرع دمياط وهكذا (جدول ٨ ، ٩) .

هذه النسب بين عناصر الثنية النهرية لا تختلف كثيرا عما توصل إليه الباحثون من أجزاء أخرى من العالم فقد اتضح من الدراسات السابقة التى اجريت على عدد غير يل من المجارى النهرية (٥٠ نهرا) مختلفة الاحجام وجود علاقة ارتباط بين عناصر ثنية في هذه العينة . هذه العلاقة وجدت بين عرض المجرى وطول الثنية ونصف قطر تقوس على عكس الحال في اتساع الثنية . هذا العنصر الاخير مستقل وقد يكون رتبطا بعوامل أخرى غير معلومة .أما ثبات وتناظر العلاقة بين أبعاد الثنيات النهرية هما أختلفت أحجامها فيؤدى إلى ظهور المنحنيات النهرية على الخرائط متشابهه تماما هما أختلفت مقياس رسم الخريطة أو تفاوت حجم النهر . أي أن الانهار تبدو جميعا للخرائط متشابهه تماما بغض النظر عن مقياس الرسم لدرجة لا يستطيع الناظر

^{1 -} EL-Husseini, S.S.(1974/5). Channel patterns of the Nile in Lower Egypt. Bull. Soc. Geogr. Egypte. Vol: 97/98. pp 129 - 152.

- لأول وهلة - التعرف على النهر الصغير من النهر الكبير فى عدد من الخرائط قبل النظر إلى مقياس رسم الخريطة ، هذا التشابه والتناظر مرد إلى التساوى أو القرب من التساوى فى النسب بين نصف قطر التقوس وعرض المجرى بصفه خاصة ، مما يؤكد تناظر وتشابه العمليات الجيوم ورفولوچية التى تعمل وفق أسس هيدروليكية ثابتة فى الانهار على اختلاف احجامها . يحدث ذلك عندما تتكون منحنيات نهرية مكتملة النمو لانهار طبيعية وتجرى فوق سهول فيضية واسعة متجانسة الرواسب بعيدة عن تدخل الأنسان . (١) .

رابعا : المنحنيات المقيدة في مصر العليا

لا يتمتع نهر النيل في مجراه الأدنى بين أسوان والقاهرة بسهل واسع وذلك لظروف خاصة بالنشأة والتطور . فالسهل الفيضي شريط ضيق ينحصر بين حافتي الصحراء ، كذلك يلتزم النهر الجانب الأيمن من واديه في أجزاء عديدة من مجراه .

١ ـ هنيق الوادي

يتكون وادى النيل المصرى من واديين أحدهما أولى Primeval وهو الوادى القديم الذى حفره النهر – لأول مرة – خلالا عصر الميوسين فى الهضبة المصرية وارتبط تكوينه بفترة أمطار غزيرة تعرف بالفترة المطيرة البونتية Pontic Pluvial وكان النهر يجمع معظم مياهه من الأراضى المصرية خاصة الصحراء الشرقية التي كانت أوديتها (كوادى قنا) الروافد الرئيسية لهذا النظام النهرى آنذاك . ومع أواخر عصر البلايوسين ارتفع مستوى سطح البحر المتوسط وتحول وادى النيل إلى ذراع طولى البحرامتد حتى أسوان تراكمت فيه الرواسب القادمة من الروافد الجانبية . ومع انخفاض مستوى سطح البحر وتراجع مياه الخليج البلايوسينى فى أواخر عصر البلايوسين وإوائل عصر البليستوسين بدأ النهر فى حفر مجراه – للمرة الثانية – من جديد . فى هـنه المرة تم الحفر في الرواسب البلايوسينية التى تمثل حشو الوادى Valley - fill . وهكذا فإن الحفر في الرواسب البلايوسينية التى تمثل حشو الوادى النيل من النوع المعروف بـوادى فى وادى Valley Type . وهكذا فإن وادى النيل من النوع المعروف بـوادى فى وادى العليا (٢) شكل ١٣ .

وبقع الصخور الرسوبية التي تمثل قاع الوادي الأول بالقرب من طما إلى عمق يصل الى ٣٥٠ متر دون مستوى سطح البحر. وإذا كان منسوب سطح الصحراء المتاخمة

^{1 -} Leopold L.B. et al (1964) op cit .pp. 296 - 298 and Morisawa, M (1985) Rivers. Longman . London .pp . 92 - 94 .

^{2 -} Ball, J. (1939) op cit. pp. 74 - 84.

کروکی تقطاع توادی النیل فی مصرسل العلمیا (عن: بول ۱۹۲۹)

> مبخورجيرية إيوسينيه وكريتاسيه رواسب بلايوسينيه (حشو الوادى الأوتى) حصى ورمل (بلايوستوسين) مدرجات نهرية الطعى السبيلي (العصرالجرى القديم الأعلى)

> > 0 0

المحداء الغربية

المشرقية

بيدمون

(**) Y**) **K**

على كلا جانبى الوادي فى هذه المنطقة قرابة ٣٠٠ متر فوق مستوى سطح البحر ، لكان معنى هذا أن النهر الميوسينى كان نهراً قويا استطاع حفر واديه فى الأراضى المصرية بعمق يصل إلى حوالى ١٥٠ متر . ويتراوح عرضه بين ١٠ و ٢٠ كيلو متر . أما النهر البلايو – بليستوسينى Plio -Pliestocene فقد كان أضعف بكثير عن سابقه فقد حفر مجراه فى رواسب لينة سهلة الإزالة نسبيا وذلك فى عدة مراحل متعاقبة من النحت والارساب تكونت على الرها سلسلة المدرجات النيلية المعروفة . (١)

ويأتى بعد ذلك النيل الحديث الذى نتج عن اتصال النيل المصرى بمنابعه العليا بعد أن جفت الأراضى المصرية وتكامله فى نظام نهرى واحد ظل يجرى علي أرض مصر حتى وقتنا الحاضر، هذا النهر الحديث وجد واديا جاهزا ليجرى فيه ويبنى سهلا فيضيا يتكون من طمى الحبشة الذى جلبه الفيضان كل عام . (٢) هذا السهل الفيضى عبارة عن شريط ضيق ينحصر بين حافات الوادى التى لا تسمح إلا بحجم معين من التقوس وبعده تصطدم محاور الثنيات النهرية بجوانب الوادى الصخرية . أى أن الوادى الأولى يكبل ثنيات النهر الحديث ويعمل علي تحجيمها خاصة أن هذا النهر الأخير -كما رأينا- نهر إرساب بالدرجة الأولى فلا يقوى على نحت هذه الصخور .

وعلى هذا فهناك سقف أى حد أقصى لتعرج النهر لا تستطيع ثنياته القليلة العدد والمتواضعة التقوس تجاوزه . فغى ثنية قنا (الرزيقات – نجع حمادي) يكاد يقترب اتساع الثنيات Meander Amplitude من عرض السبهل الفيضى (نصو ٤ كم علي التوالى) خاصة في النصف الجنوبي من الثنية . فالنيل يقترب كثيرا من حافتى الصحراوين الغربية والشرقية بالتبادل . فعند الزريقات يقترب النهر من حافة الصحراء الغربية ثم لا يلبث بعد مسيرة نحو ثلاث كيلو مترات أن يعرج يمينا ليقترب من حافة الصحراء الشرقية عند الضبعية ليتركها ويقترب من حافة الصحراء الغربية مرة ثانية مقابل قرية الصعايدة ثم يعرج ثانية ليعود مرة أخرى إلى حافة الصحراء الغربية عند نقادة . يلامسها عند خزام وبعدها ينحرف غربا ليقترب من حافة الصحراء الغربية عند نقادة . (شكل ٤١) وهكذا تشغل ثنيات النهر نطاقا Amplitude هو السهل الفيضى بأكمله تقريبا . ويعنى ذلك أن النيل في هذا الإقليم قد اقترب من بلوغ مرحلة يعجز فيها عن تجاوز نطاق سبهله الفيضى عندما يصعب عليه تكثيف ثنياته في الصخور الرسوبية تجاوز نطاق سبهله الفيضى عندما يصعب عليه تكثيف ثنياته في الصخور الرسوبية الصلبة كما كان يصنع فيما مضى في سهله الفيضى الرخو .

¹ - Butzer, K (1959) Contributions to the Pleistocene Geology of the Nile valley, Erd Kunde, Vol. 13 pp. 46. - 67 .

^{2 -} Ball, J. (1939) op cit. pp 162 - 177.

التزام النهر للجانب الأيمن من وأديه

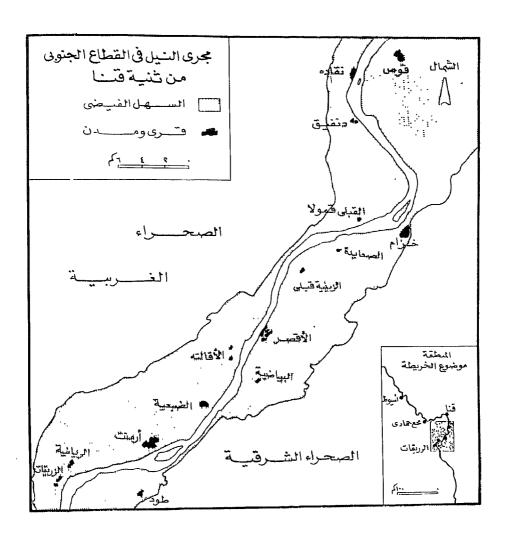
تعتبر ظاهرة التزام النهر الجانب الأيمن من واديه من الظاهرات المألوفة في هار التي تجرى صبوب الشمال في نصف الكرة الشمالي ، كما هو الحال في أنهار السيبيريا التي تصب في المحيط الشمالي حيث تبدو جوانبها اليمني على شكل في رأسية مرتفعة نسبيا تجاور النهر بينما تتكون الجوانب اليسرى من الرواسب تكون سهلا فيضيا أكثر انخفاضا ، ويحدث ذلك على نطاق ضيق نسبيافي أنهار أنس حيث يتعرض الجانب الأيمن النهر النحت المتزايد إذا قورن بالجانب الأيمن من واديه في أجزاء كبيرة من مجراه (٢) .

وفي القطاع المستد من أسوان حتى الرزيقات (٢٠٠ كم) يتوزع السهل غبى الذي يصل عرضه نحو ٨٦٠ كم في المتوسط على كلا جانبي النهر ، وفي ثنية غبى الذي يصل عرضه نحو ٨٦٠ كم في المتوسط على كلا جانبي النهر ، وفي ثنية (٢٠٠ كم) يجرى النهر في اتجاهات متباينة بل متعارضة أحيانا ، من بداية الثنية الرزيقات حتى قوص يجرى النهر صوب الشمال الشرقى ويغير اتجاهه صوب مال بعد ذلك حتى قنا ، وبعد قنا ينحرف النهر ليجرى صوب الغرب مع ميل ناحية بب الفربي حتى نجح حمادى – نهاية الثنية – ثم ينحرف عند هذه البلدة ليأخذ ها عاما صوب الشمال الغربي (شكل ١٥) ، كذلك فإن النهر – خلافا لما هو سائد سجراه الأدنى – لا يلتزم أو حتى يقترب من الجانب الأيمن للوادى ، وانما علي س من ذلك فهو أقرب بصفه عامة إلى الجانب الأيسر عنه إلى الجانب الأيمن ذلك أن لل الفيضى وعرضه نحو ٢ره كم في المتوسط يتوزع على كلا جانبي النهر مع تفوق فة الشرقية عن الضفة الغربية .

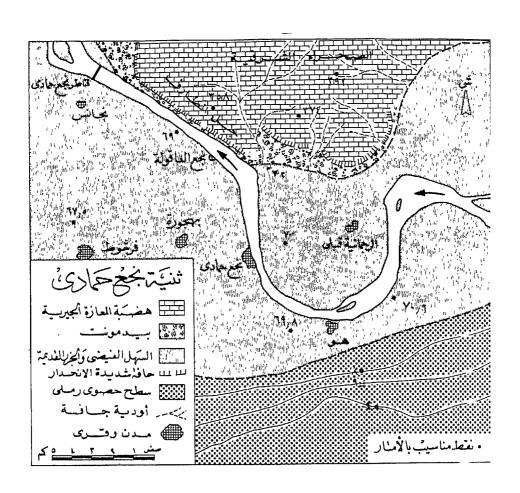
وفى قطاع نجع حمادي – منفلوط (٢١٠ كم) يجرى النهر قريبا من الجانب رقى (الأيمن) من واديه تاركا نطاقا عريضا من السهل الفيضي إلى الغرب من اه ، فإلى الشمال من نجح حمادي يجرى النهر كخط مستقيم عند أقدام جبل طارف فق تزيد على العشرة كيلو مترات بعدها يترك النهر بينه وبين الصحراء الشرقية نا نحيلا من الأرض الزراعية لا يتعدى أقصى عرض له كيلو متر ، بينما يترك على نب الغربي سهلا فيضيا واسعا يتراوح عرضه بين ٧ وه ١ كم ، وإلى الشمال من ايعاود النهر سيرته الأولى ويجرى عند أقدام حافة الصحراء الشرقية لمسافة نحو كم ، والمرة الثالثة عند طهطا لمسافة عشرة كيلو مترات أخرى ، وقبل أن يقترب

حمد عوض محمد (۱۹۹۲) نهر النيل . القاهرة ص ۱۳۱ ، ۱۳۲ ،

حمد صفى الدين (١٩٧٧) مورفولوچية الأراضى المصرية ، دار النهضة العربية ، القاهرة ص



شكل (١٤)



شکل (۱۵)

النهر من أسيوط (عند المطيعة) يجري النهر عشرة كيلو مترات لا يترك بينه وبين الصحراء الشرقية سوى نطاق ضيق من الأرض لا يتعدى عرضه الكيلومتر (شكل ١٦).

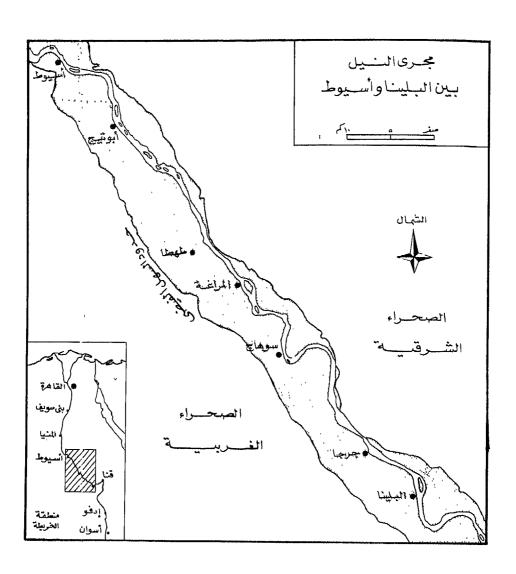
وهكذا لا يبتعد النهر عن الحافة الشرقية من الوادى إلا عندما يدخل فى ثنية ما ثم لا يلبث أن يعود إليها مرة أخرى بعد الانتهاء من هذه الثنية ، لذلك فأجزاء السهل الفيضى علي الجانب الشرقى في هذا القطاع عبارة عن بقع متناثرة غير متصلة تمثل كل واحدة منا قلب ثنية أو نواتها Meander Core تسمى محليا بالأحواض مثل حوض أخميم وحوض البدارى وحوض أبنوب وغيرها . (١)

ومن منفلوط حتى الواسطة (٢٤٠ كم) يختفى السهل الفيضى تماما شرق النهر الذى ترتطم مياهه مباشرة بأقدام الصافة الشرقية للوادي فيما عدا بعض الجيوب صغيرة المساحة التى يصعب اقتفاؤها على الخرائط صغيرة المقياس ، بينما يتسع السهل الفيضى إلى الغرب من النهر إلى ١٥ - ١٧ كم في المتوسط ، أما في قطاع الواسطة – القاهرة (٢٣٠ كم) فيضيق السهل الفيضى (نحو ٨ كم في المتوسط) وتظهر الضفة الشرقية بوضوح بصفة متصلة واكنها أقل عرضا عن نظيرتها الغربية (شكل١٠) .

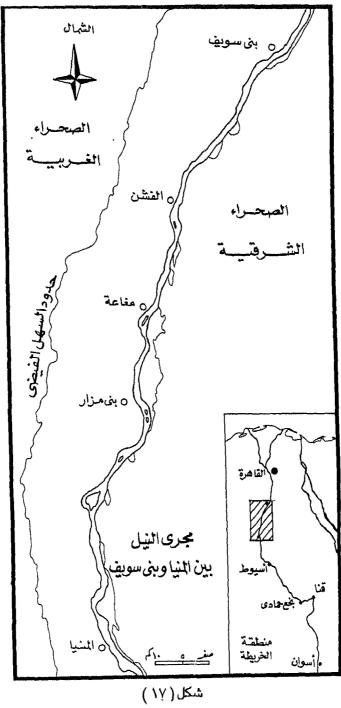
هذا هو حال النيل ، سهل فيضى ضيق ينحصر بل وينحشر وسط حافتى الصحراء ونهر لا يتوسط مجراه سهله الفيضى ليتسنى له التعرج يمينا ويسارا بل يلتزم الجانب الأيمن تاركا نطاقا عريضا من السهل الفيضى إلى الغرب منه . ويترتب على ذلك أن بعض ثنيات النهر لا تلبث أن تلامس محاورها الشرقية الجانب الشرقى الوادى مما يؤدى إلى عدم قدرة النهر على تكثيف ثنياته فينحرف المجرى بشكل حاد وتظهر ثنيات غير متماثلة الشكل Assymmetrical تختل النسب بين أبعادها ويظهر ما يسمى بالمنحنيات المقيدة Confined Meanders (٢) وسنعرض لأهم نماذجها في مصر العليا وهي ثنية بني شقير شمال منفلوط ، وفيها يلامس محور الثنية حافة هضبة المعازة التي تسمي محليا « جبل فودة » والتي ترتفع عن السهل الفيضى بحوالي ١٤٥ متر وبعد انحراف النهر في شكل زاوية حادة يظل أسيرا المحافة الشرقية الوادي حيث ترتطم مياهه باقدامها لمسافة نحو عشرة كيلو مترات (شكل ١٨) . ولا يقتصر التغير في اتجاه مجري النهر فحسب، بل ينسحب كذلك على مختلف عناصر الثنية فيضيق المجرى

١ - جمال حمدان (١٩٨٠) شخصية مصراً ، دراسة في عبقرية المكان ،عالم الكتب ، القاهرة ، ص ١٩٢٠ - ٢٩٢ .

^{2 -} Lewin, J. and Brindle, B.J. "Confined Meanders" in Gregory K.J. (editor) 1977 River Channel changes. Wiley, New York pp. 221-233.



شکل (۱۲)



ما كان عليه ويزداد عمقه ويصغر قطر التقوس Radius Of Curvature وذلك النحو التالى:

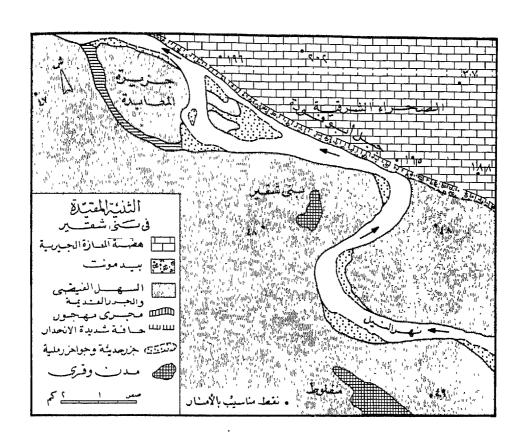
\ - يضيق المجرى بعد ارتطامه بالحافة الصخرية وانحرافه تبعا لذلك بشكل من ٥٠٠ متر فى المتوسط قبل الأصطدام بالقرب من منفلوط إلى نحو ٣٠٠ متر رق بنى شقير ؛ وهو أقل عرض النهر على الاطلاق من أسوان إلى القاهرة . ولكنه لا ث أن يزداد عرضه إلى ٣٥٠ متربعد مسيرة كيلو متر من هذه النقطة ، ثم إلى ٥٠٠ ربعد مسيرة كيلو متر ثالث قبل أن يدخل طقة جزيرة المعابدة وتوابعها .

ومن استعراض أرقام عرض النهر في مصر يتضح أن النهر يضيق عادة فى التين الأولى عند الثنيات المقيدة كما هو الحال شرق بنى شقير - كما ذكر آنفا - لاك الحال جنوب المعصرة عندما يرتطم النهر بالحافة الجيرية لهضبة المعازة لمسافة بو علي ثلاثة كيلو مترات بعد الانحناء في ثنية دير مواس (نحو ٢٥٠ متر) وفى جنوب وضة عندما ينحنى النهر في ثنية مقيدة (ثنية ملوى) حيث يصل عرض المجرى نحو ٢٨ متر (شكل ١٩). أما الحالة الثانية لضيق المجرى فتوجد في مناطق الجزر النهرية دما تلتحم احدى هذه الجزر بالسهل الفيضى المجاور ويطمر المجرى بينهما فتتحول باه النهر كلية إلى المجرى الآخر (١). ومما تجدر الاشارة إليه أن النهر يظل ضيقا في عالم الأولى بحيث لم يزد عرض النهر على متر واحد في عامين (من يونيو ٣٣ إلى المورى بينما زاد عرضه في الحالة الثانية بما يتراوح بين ١٥٠١ متر في المتوسط خرى صلب والثاني ارسابات فيضية سهلة النحر .

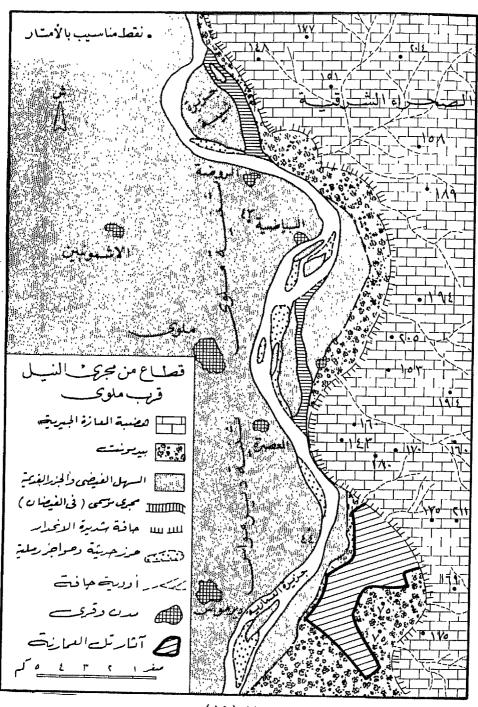
٢ – يزداد العمق في الثنية المقيدة عند محورها في ثنية بني شقير إلى ٥ر٩ متر نما لا يزيد متوسط عمق النهر في هذا القطاع (منفلوط – المنيا) على ٥ر٦ متر . هذا رقم – ٥ر٩ – أحد الدرقام القياسية في هذا القطاع . وبذلك تصل نسبة عرض جرى إلى عمقه عند محاور الثنيات المقيدة إلى ٣١ : ١ في ثنية بني شقير و ٤١ : ١ مني ثنية دير مواس و ٥٥ : ١ في ثنية ملوى . هذه النسب مقابل ١٢٧ : ١ كمتوسط نسبة ض المجرى إلى عمقه في هذا القطاع (شكل ١٩) .

٣ - يغير النهر اتجاهه في شكل زاوية حادة فيصغر نصف قطر التقوس للثنية قيدة عند بنى شقير إلى ٦٠٠ متر مقابل ٥ر٣ كيلو مترات كمتوسط عام للثنيات نهرية في مصر العليا .

⁻ سوف نتعرض لهذا الموضوع في البحث التالي ،



شکل(۱۸)



شکل (۱۹)٠ 29

3 - سبجلت ثنية بنى شقير نسبة طول الثنية إلى نصف قطر التقوس مقدارها مرحل ، وهي أعلا رقم علي الاطلاق ، ولا يداينه ثنية أخرى في مصر العليا حتى أن ثانى أكبر، نسبة وهي ثنية ملوى لم تتعد هره ولنفس السبب أيضا فهي الأخرى ثنية مقيدة - إلى حد ما - وفيها يصطدم محور الثنية بحافة الصحراء الشرقية . أما بقية ثنيات مصر العليا (١١ ثنية) فقد تراوحت النسب بين ٢و٤ (جدول ٣) .

ه - بلغت نسبة اتساع الثنية إلى نصف قطر التقوس في ثنية بني شقير ١٧و٤ بينما لا تتعدى هذه النسبة في جميع الثنيات على ٢ فيما عدا ثنية ملوى (3ر٢) التي تتعرض ، كما سبق أن ذكرنا ، لنفس الظروف المحلية وان كانت بدرجة أقل (شكل ١٩) ومتوسط هذه النسبة لثنيات النهر في مصر العليا ١٩٥٧ .

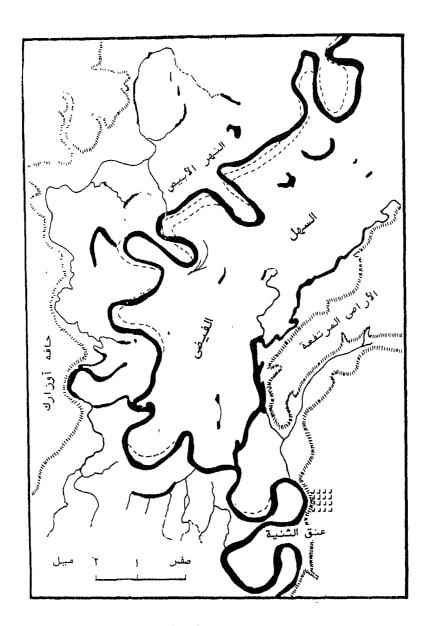
٦ - وصلت نسبة نصف قطر التقوس إلى عرض المجرى فى ثنية بنى شقير ٣ر١
 وهى أقل نسبة سبجلت فى مصر العليا . وكان متوسط النسب في جميع الثنيات ٨ر٤ .

.... وهكذا يتضح أن النيل في مجراه بمصر العليا نهر قليل التعرج ، كذلك فإن أبعاده ذات مقياس كبير فمتوسط غرضه نحو ثلاثه أرباع الكيلو متر . ولما كانت أبعاد الثنيات النهرية - كما رأينا - تتناسب طرديا مع عرض المجرى فإن ثنيات النيل - تبعا لذلك - سوف تتطلب تقوسا كبيرا لا يتسع الوادي الضيق لاستيعابه حتى في المناطق التي يتوسط فيها النهر سهله الفيضي كما في اقليم ثنية قنا . ويترتب على ضيق الوادي والتزام النهر للجانب الأيمن منه أن أي زيادة في تعرج النهر في المستقبل يترتب عليها زيادة تقوسه ومن ثم تصطدم محاور الثنيات مع جانب الوادي الأيمن مما يؤدي إلى تكون المنحنيات المقيدة التي تمثل ثنية بني شقير نموذجا طيبا لها . في هذه الثنية ينحرف اتجاه النهر بحدة فيصغر نصف قطر التقوس ويضيق المجرى ويزداد عمقه وتختل النسب بين أبعاد الثنية عن نظائرها في الثنيات الحرة (العادية) .

ولكى يصبح النيل في مصر العليا نهرا متعرجا ، أي يحقق الحد الأدنى للتعرج (معدل ٥٠/) فلابد أن يطول مجراه حتى يصل إلى ١٢٤٥ كيلو متر ، معنى هذا أنه يحتاج إلى اطالة مجراه الحالى بين أسوان والقاهرة عما هو عليه في الوقت الحاضر بنحو ٣٠٠ كيلو متر ، ولو حدث ذلك – وهو افتراض بعيد الاحتمال – فلن يسمح به الوادى الضيق ، ناهيك عن زيادة التعرج في المستقبل إلى الحد المناسب لاقتطاع بعض ثنياته المفرطة في الحجم والاتساع وتكوين بحيرات هلالية مقتطعة (شكل ٢٠) ،

ولن تقف هذه الظروف الطبيعية وحدها حائلا دون بلوغ النهر في المستقبل مرحلة التعرج الكامل فقد تم بناء السد العالى في عام ١٩٦٨ مما أفقد النهر شيمال أسبوان أهم خصائصه الطبيعية وفي مقدمتها فيضانه السنوى فأصبح قناة شبه اصطناعية يتحكم فيها الانسان تحكما كاملا تنصرف فيها المياه بانتظام خالية من طمى النيل المعروف وفق جدول محدد حسب متطلبات الزراعة في مصر.

nverted by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered version)



شكل (٢٠) النهر الأبيض في أركنساس بالولايات المتحدة الأمريكية (لاحظ البحيرات الهلالية)

المراجع

أولا : المراجع العربية . 🗖 السيد السيد الحسيني (١٩٨٨) « الجزر النيلية بين نجح حمادي وأسيوط ، مصر العليا » نشر قسم الجغرافيا بجامعة الكويت والجمعية المغرافية الكويتية عدد ١١٤ . 🗖 تفتيش عام ضبط النيل (١٩٦٧) « أبحاث مجرى النيل نتيجة تصرفات السد العالى للمد ١٩٦٣ - ١٩٦٦ » . التقرير الثاني - غير منشور - وزارة الري . القاهرة . □ تفتيش عام ضبط النيل . وزارة الرى .القاهرة . « سجلات التصرف » (بيانات غير منشورة). 🗖 جمال حمدان (۱۹۸۰) «شخصية مصر . دراسة في عبقرية المكان» . عالم الكتب . القاهرة . ٣- محمد صفى الدين (١٩٧٧) «مورفولوچية الأراضي المصرية» . دار النهضة العربية .القاهرة . 🗖 محمد عوض محمد (١٩٦٢) « نهر النيل » . القاهرة . ثانيا : المراجع غير العربية ☐ Ball, J. (1939) Contribution to the Geography of Egypt. Survey of Egypt, Cairo. ☐ Chorley, R (1969) Editor: Water, Earth and Man Methuen. London. Dury, G. H. (1970) River and River Terraces. Macmillan. London. Gregory, K. J. (1977) Editor: River Channel Changes, Wiley, New york. ☐ El Husseini . S . S . (1968) Aspects of the Geomorphological Evolution of The Nile Valley in the Qena bend Area. Vol. I. Ph.D Thesis Submitted to the University Of New Castle Upon Tyne. England. U.K El Husseini S .S . (1974) On recent Nile Aggradation , Jour . Cairo University Khartoun . Bull : 5.

☐ El Husseini .S S. (1974-5) Channel Patterns of the Nile in Lower Egypt . Bull, Soc. Geogr. D'Egypt.Vol .: 97-8 pp. 129-152.

PP.1-13.

☐ Leopold, L.B. and Wolman M.G. (1957) River Channel
Patterns - Braided, Meandering and Straight. U.S. Geol. Soc
Survey Prof. Paper: 282 - B.
☐ Leopold, L. B and Wolman, M. G. (1960) River Meanders,
Bull . Geol. Soc. Amer . vol . 71 pp . 769 - 794 .
Leopold, LB. Wolman, M.G. and Miller, J.P. (1964)
Fluvial Processes in Geomorphology . Freeman . London .
☐ Morisawa, M. (1985) River: Form and Process. Longman.
London.

الموصوع الثاني

الجزرالنيلية في مصر وتطورها

(*) نشر هذا البحث في « رسائل جغرافية » وهي نشرة دورية جغرافية يصدرها قسا الجغرافيا بجامعة الكويت والجمعية الجغرافية الكويتية . عدد يونيو ١٩٨٨ العدد ١١٤ الكويت .

مقدمة:

يعد السهل الفيضى لنهر النيل أحد المعالم الرئيسية لسطح الأرض فى الأراضى ما المصرية ويبلغ طوله من أسوان إلى القاهرة (رأس الدلتا) نحو ٨٣٠ كيلو متر . أما عرضه فيتفاوت كثيرا من نحو ثاث كيلو مترعند خانق السلسلة (شمال كوم أمبو) وهو أدنى عرض للنهر إلى نحو ٢٣ كيلو متر قرب بنى سويف ، وهو أعظم عرض له . وبين هذا وذاك يتفاوت اتساعا من محافظة لأخرى ، ففى محافظة أسوان يقدر عرض السهل الفيض بحوالى ٨ر٢ كم فى المتوسط ، وفى محافظة قنا نحو ٣ر٥ كم وفى محافظة سوهاج نحو ٥١ كم وفى محافظة أسيوط نحو ٧ر١٤ كم ، وفى محافظة المنيا نحو ٣ر٥١ كم ، وفى محافظة بنى سويف نحو ٢ر١١ كم ولكنه يضيق بشدة فى محافظة المجيزة حتى أن عرضه يتراجع الى أقل من نصف ما كان عليه فى بنى سويف اذ يصل نحو ٣ر٨ كم (١) .

والسهول الفيضية تنمو عادة في اتجاهين الأول أفقى أو جانبي Lateral وهو الارساب على جوانب النهر وضفافه خاصة على الثنيات المحدبة من مجراه ، والثاني رأسي Vertical وهو ارساب المواد العالقة فوق أرضيية الوادى . وقد نال النمو الرأسي السهل الفيضي في مصر اهتمام عدد من الباحثين يأتي في مقدمتهم چون بول J . Ball الذي قدر معدل ارساب المواد العالقة فوق السهل الفيضي بما يعادل طبقة سمكها نحو ۹ سم كل قرن في المتوسط (۲). أما النمو الجانبي فلم يلق اهتماما مماثلا.

وتنحصر مجالات نمو السبهل الفيضى المصرى - فى اتجاه افقى - على ما يتكون على جانبى النهر من حواجز رملية وما يتساقط فوق قاع النهر من رواسب تكون جزرا صغيرة لا تلبث أن تنمو وتتزحزح حتى تنضم فى نهاية الامر السبهل الفيضى المجاور . هذا الى جانب الأراضى الصحراوية الوطيئة على كلا جانبى السبهل الفيضى أو المرواح الفيضية Alluvial fans البسيطة الانحدار أو مصبات الأودية التى تغمرها مياه الفيضانات العالية ، وتعتبر الجزر النهرية التى تلتحم بالسبهل الفيضى أبرز مظاهر التطور فى السبهل الفيضى شمال أسوان خلال البضعة آلاف سنة الأخرة .

ويضم نهر النيل في مصر ما يربو على ٢٣٧ جزيرة رسوبية تتناثر في مجرى النهر بين أسوان والبصر المتوسط ، بمعدل جزيرة واحدة لكل ستة كيلو مترات من مجراه (جدول ١١) ويستحوذ قطاع نجع حمادي – أسيوط على نسبة أكبر من الجزر عما سواه ، حيث تتكرر الجزر فيه بمعدل جزيرة واحدة لكل ٥ ر٣ كليومتر مقابل جزيرة المحمد صفى الدين (١٩٧٧) مورفولوجية الأراضي المصرية ،دار النهضة العربية ،القاهرة طبعة ثانة . ص ١٥٣ .

² - Ball , J. (1939) . Contributions to the geography of Egypt . Cairo .p $176\ .$

لكل ٣ره كم بين نجع حمادى وأسوان (مصر العليا) وجزيرة لكل ٢ر٦ كم أسيوط والقاهرة (مصر الوسطى) وجزيرة الكل ٨ كم فى فرع رشيد وجزيرة الدر١٠ كم فى فرع دمياط (مصر السفلى) .

ويتناول هذا البحث مورفولوجية الجزر النيلية في مصر وتطورها مع التركيز علقطاع الممتد بين نجع حمادي وأسيوط في مصر العليا – كما يراها الطائر من علو وذلك من منظور آني راهن (أفقى): أعداد هذه الجزر ، مساحاتها ، أشكالها وذلك من منظور آني راهن (أفقى): أعداد هذه الجزر ، مساحاتها ، أشكالها أبعادها ، وما ينتج عنها من تشعب المجرى وعوامل التشعب . وتعتمد هذه الدراسة والخرائط التفصيلية مقياس ١/٠٠٠ره ٢ التي بدأت عمليات المسح لها في العشريني وأصدرتها مصلحة المساحة المصرية في أوائل الثلاثينيات وجاعت الطبعة الأولى الوح المنطقة موضوع الدراسة في عام ١٩٣٣ . أما القسم الثاني من هذا البحث فسو يتطرق الي تطور الجزر من منظور زمني ، تاريخي (رأسي) اعتمادا على عدد الخرائط القديمة والحديثة والصور والخرائط الجوية بدءا بخرائط الحملة الفرنسية عمصر (١٩٧٨ – ١٠٨٠) ، ومرورا بالخرائط الطبغرافية مقياس ١/٠٠٠ره ١ (١٩٣٣) وانتهاء بالصور الجوية (١٩٥٦ والخرائط الجوية (١٩٥١) وانتهاء بالصور الجوية (١٩٥٠ والخرائط الجوية (١٩٥٠) . (١٩٧٠) . (١٩٧٠) . (١٩٧٠) . (١٩٧٠) . (١٩٠١)

والهدف من هذا البحث هو القاء الضوء على الجزر النيلية وتطورها إبّان مرد النهر الطبيعي قبل أن تمتد اليه يد الانسان وتُحكم السيطرة عليه بعد بناء السد العا وما ترتب على ذلك من فقدان النهر شمال أسوان لأهم خصائصه الطبيعية ، فيض المعروف وحمولته العالقة من الرواسب التي كونت أرض مصر الزراعية وقد يكون ه البحث مقدمة لدراسة أخرى تتناول آثار تدخل الانسان في هذا النظام النهري على ند المجرى بعد بناء السد العالى .

أولاً : الجزر (أشكانها وأبعادها)

تسجل الخرائط التفصيلية مقياس ١/٠٠٠٥ (٢) للنهر بين نجع حمادي وأسيو

١ – راجع أشكال ٢١ ، ٣٠ ، ٣١ ، ٣٣ ، ٣٣ .

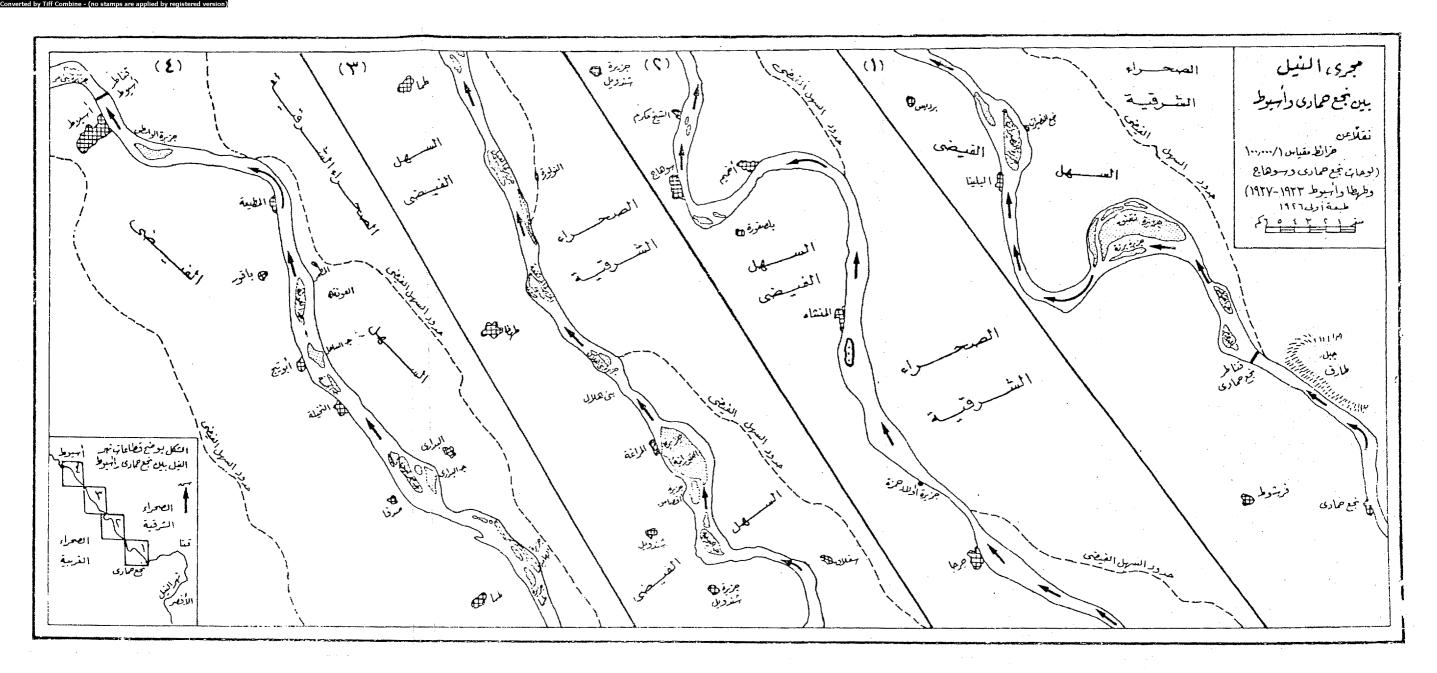
Y - لوحات أرقام
 NT
 PT
 .3
 13
 Y3
 Y3
 Y3
 Y3
 Y3
 Y3
 Y3
 Y4
 NOT
 NOT

جبول (١١) الخصائص العامة لمجرى النيل في مصر (١)

القطاع	أسوان - نجع حمادي	نجع حمادي- أسيوط	أسيوط – القاهرة	فرع دمیاط	فرع رشيد	المجموع أو المتوسط
طول المجرى طول الوادء كيلومتر أو المحور كيلومتر	404	۷٧٥	^. 3	۲٤٥	444	1840
طول الوادى أو المحور كيلومتر	117	170	Tol	141	3//	11.4.٢
طول المجرى طول الوادى معدل التعرج عدد الجزر كيلومتر أو المحور كيلومتر	01.01	71.01	177	520	1,574	1,77.
عد الجزر	۸۲	10	F	11	÷	777
معدل تكرار الجزر	جزيرة لكل ٦ره كم	جزيرة لكل 1ر ٢ كم	جزيرة لكل ٢ ر٢ كم	جزيرة لكل ٦٠٠١ كم	جزيرة لكل ٨ كم	جزيرة لكل 1 كم
معدل الاتحدار مم /كم	44	₹	%	>	5	*

(۱۹۸۰) راجع: EL- Husseini, S.S. (1974) . Channel Pattern of the Nile in Lower Egypt. op-cit. : وجمال حمدان (۱۹۸۰) شخصية مصر . دراسة في عبقرية الكان . عالم الكتب . القاهرة . ص ٢٥٢ .

inverted by Till Combine - (no stamps are applied by registered version



ما يزيد على الخمسين كاملة النمو لا تختلف من حيث تكوينها ومنسوبها ومزروعاتها عن السبهل الفيض المجاور لها . وأهم هذه الجزر من الجنوب الى الشمال جزيرة نقنق وهى أعظم جزر هذا القطاع على الاطلاق وتقدر مساحتها بنحو 7/4 كيلو متر مربع ، وجزيرة النصيرات (7/3 كم) وجزيرة الأحايوة الشرقية (7/7 كم) وجزيرة الشورانية (7/7 كم) وجزيرة مجريس وجزيرة العونة (كل منهما 7/7 كم) وتقدر المساحة الاجمالية للجزر النهرية في قطاع نجع حمادي – أسيوط بحوالي 7 كيلو متر مربع أى مايعادل نحو 7/7 فدان ، بمعدل 3/7 فدان لكل كيلو متر من مجرى النهر في المتوسط (1/7 (شكل 1/7) .

أشكال الجزر

بقدر ما تتفاوت الجزر في المساحة تتفاوت في الشكل فبعضها شريطي الشكل والآخر مستدير وبين هذا وذاك أشكال أخرى وللتعبير عن شكل هذه الجزر يحسن استخدام ما يسمى بنسبة الاستدارة وهي نسبة طول المحور العرضي للجزيرة -Maxi mum Width الى طول المحور الطولي لها Maximim Length . ففي الشكل التام الاستدارة يكون المعدل أو النسبة ١٠٠٪ ويقل كلما استطال الشكل . ويمكن تمييز بعض الأشكال الشائعة وهي : –

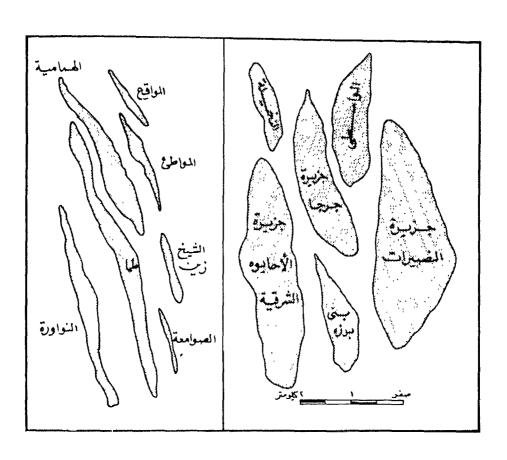
۱ – جزر شريطية الشكل وتتميز بالإفراط الزائد في الطول والتواضع الشديد في العرض ، تقل نسبة الاستدارة بها عن ۱۵ ٪ وتضم خمس جزر يأتي في مقدمتها جزر الهمامية وطما والنواورة ، وتسجل جزيرة طما رقما قياسيا اذ لا يتعدى عرضها ٨ ٪ من طولها (شكل ٢٢) .

٢ - جزر طولية الشكل وفيها يعتدل الإفراط في الطول والتواضع في العرض فتأخذ الجزر شكلا طوليا أشبة باللوزة ، وهو النمط الشائع في الإقليم ، وتتراوح نسب العرض إلى الطول بين الربع والثلث . ومن جزر هذا النوع برزة والنصيرات وجرجا والأحايوه الشرقية والنخيلة والواسطي .

٣ - جزر مستديرة الشكل نسبيا وفيها يقل الطول لحساب العرض حتى تقترب الجزيرة من شكل العين . ومن نماذجها جزيرة البوجة وجزيرة أقصاص وجزيرة الشوارنية وجزيرة حمور . ويتراوح معدل استدارتها يبين ٤٦ ٪ و٥٧ ٪ وهى أعلى معدلات الاستدارة في الجزر بين نجع حمادى وأسيوط .

٤ - جزر قوسية الشكل وتتخذ أحد جوانبها خطا مستقيما بينما يدور الجانب الآخر في شكل قوس كبير يتفق مع انحناء النهر في الثنية أو يشغل تجويفا كبيرا في أحد جوانب النهر . ومن النماذج الكلاسيكية للنوع الأول جزيرة نقنق في ثنية النهر

١ - قيست المساحة بالبلانيمتر من الخرائط التفصيلية مقاس ١ / ٢٠٠٠ر٥٠ .



اشكال الجزربين نجع مادى وأسيوط

شکل (۲۲)

جنوب البلينا ، بينما تمثل النوع الثاني جزر سوهاج وأقصاص (شندويل) والعبل (طما).
ومن الملاحظ تركز عدد من الجزر المستديرة الشكل نسبيا (جزر البوجة
وأقصاص والشورانية وحمور) في منطقة المراغة (۱) . كذلك تتركز أربع جزر طولية هي
النصيرات والعبل وجرجا والأحايوه بين البلينا والمنشاه (۲) . وتتجاور الهمامية وطما
الشريطية الشكل شرق طما (۲) . إلا أن ذلك ليس قاعدة عامة . ولكن أهم ما يشد
الانتباه هو اختلاف شكل الجزر الواقعة في القطاعات المستقيمة (غير المتعرجة) من
المجري عن نظائرها الواقعة في نقط التغير في اتجاه المجرى ؛ أي عند محاور الثنيات
النهرية . وإذا صنفت الجزر في مجموعتين احداهما جزر الثنيات النهرية والأخرى جزر
القطاعات المستقيمة من النهر لاتضح ما يلي :-

أ – الجزر الواقعة عند محاور الثنيات وهي من الجنوب إلي الشمال جزر الدوم ، نقنق ، النصيرات ، سوهاج ، البوجة ، الشورانية ، الواسطي ، وتتراوح أطوالها بين ٨/ كم و٥٠٧ كم ومتوسط طولها هو ٥٣٥ كم ، كما يتراوح عرض هذه الجزر بين ٧٠٠ متر ومتوسط ١١٥٠ متر ، وتتراوح نسبة الاستدارة في جزر هذه المجموعة بين ٢٠ ٪ و٢٤ ٪ بمتوسط قدرة ٣٦ ٪ ؛ أي أن متوسط عرض هذه الجزر يزيد قليلا عن متوسط ثلث أطوالها .

ب - في القطاعات المستقيمة توجد جزر عبد العال ، جرجا ، الأحايوه ، الشيخ زين ، العبل (طما) ، الهمامية ، طما ، النخيلة ، العونة . تتراوح أطوالها بين ١٧٠٠ متر و٠٠٥٥ متر ومتوسط طولها ٣٩٩٣ متر . كما تتراوح عرض هذه الجزر بين ٣٥٠ متر و٠٠٠٠ متر بمتوسط ٥٦٥ متر . وتسجل هذه المجموعة من الجزر معدلا منخفضا في الاستدارة يتراوح بين ٨ ٪ و٢٩ ٪ ؛ بمتوسط قدره ١٩ ٪ ، أي أن عرض الجزر يساوي أقل من خُمس طولها في المتوسط .

وهكذا يتضح أن الجزر الواقعة عند محاور الثنيات النهرية بين نجع حمادي وأسيوط أكثر استدارة من تلك الجزر الواقعة في قطاعات النهر المستقيمة . وتنطبق هذه القاعدة على الجزر النيلية في الدلتا؛ ففي فرع دمياط اتضح أن معدل الاستدارة للجزر الواقعة عند محاور الثنيات نحو ٣٩٪ مقابل ١٨٪ للجزر في قطاعاته المستقيمة، وفي فرع رشيد كانت ٤١٪ في جزر الثنيات مقابل ٢٩٪ في جزر القطاعات المستقيمة،

١ – لوحة رقم ٤٤ مقياس رسم ١ / ٠٠٠ره٢ ، مصلحة المساحة المصرية ، القاهرة ،

٢ - البحات (١٧٥ معلمة المسلحة ال

^{7 - 10} لوحة $\frac{73}{100}$ مقياس رسم 1 / ... (2000 مصلحة المساحة المصرية ، القاهرة .

ومعنى هذا أن النهر يميل الى تكوين جزر مستديرة نسبيا في ثنياته ، بينما يجنح إلى تكوين جزر طولية أو شريطية فى قطاعاته المستقيمة . ربما يسمح المجرى الأكثر اتساعا عند محاور الثنيات بتكوين جزر أكثر عرضا عما فى قطاعاته المستقيمة .

أبعاد الجزر

تتفاوت الجزر من حيث الطول والعرض تبعا لتفاوت أشكالها ومساحاتها (شكل ٢٣). وقد يكون من المفيد استعراض أطوال الجزر وعرضها في منطقة الدراسة ومقارنة نتائجها بنظائرها في فرعي دمياط ورشيد التي تم قياس أبعادها بنفس الأسلوب. والجدول التالي (١٢) يوضح أهم النتائج في القطاعات الثلاث: نجع حمادي-أسبوط وفرعي دمياط ورشيد.

أولا : من حيث أطوال الجزر :

تتراوح أطوال الجزر النهرية بين نجع حمادى وأسيوط من بضع مئات من الأمتار الى بضعة كيلو مترات . وقد بلغ متوسط طول هذه الجزر نحو ٢١٥٦ متر .

والجدول (١٢) يوضيح هذه الجزر حسب فئات الطول المختلفة ومنه يتضيح ما لي :-

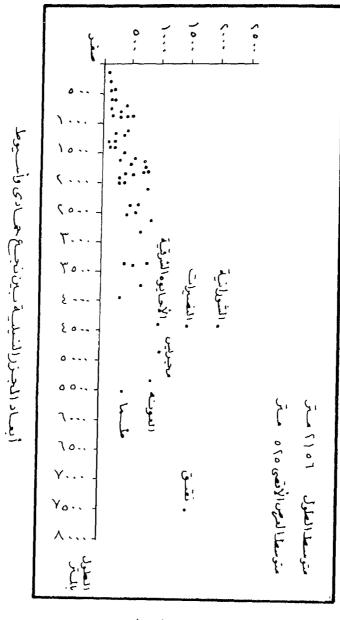
۱ - توجد الفئة المنوالية Model Class لأطوال الجزر بين نجع حمادى أسيوط وهي من كيلو متر إلى كيلو مترين ، وهذه الفئة وحدها تستحوذ على ۱۷ جزيرة ما يعادل ثلث عدد الجزر في هذا القطاع .

ما يعادل ثلث عدد الجزر في هذا القطاع .

٢ - يقل طول - عدد الجزر بين نجع حمادي وأسيوط عن الكيلو مترين ،

ا أن نحو ثلاثة أرباع جزر القطاع تقل أطوالها عن ثلاثة كيلو مترات .

٣ - إذا قورنت أطوال الجزر بين نجع حمادي وأسيوط بنظائرها في الدلتا ، بي دمياط ورشيد (جدول ١٣) لاتضح انعدام الجزر العظيمة الطول في الدلتا ، طول الجزر في فرع دمياط (جزيرة شرباص) لا يتعدي طولها ١٦٢٥ متر ، وفي ع رشيد (جزيرة نتما وكفر غرين) ٥٣٣٥ متر . هذا مقابل ٥ر٧ كم في نقنق و٥ر٥ كم في جزيرة طما و٣ر٥ كم في العونة وما بين ٤ و٥ كم اكل من النصيرات ومجريس والأحايوه والشورانية وجميعها في قطاع نجع حمادي – أسيوط .



شکل (۲۳)

جدول(١٢) خصائص الجزر النهرية في بعض قطاعات نهر النيل في مصر (١)

فرع رشيد	فرع دمياط	النهربين نجع	القطاع
:		حمادى وأسيوط	البيان
789 797 79 877	037 07C/ VF FAY	140 1504 79 418	طول المجرى (بالكيلو متر) معدل التعرج معدل انحدار النهر (مم/كم) متوسط عرض المجرى (بالمتر)
۳۰ جزیرة لکل ۸ کم ۱۷۷	۲۳ جزیرة لکل ۲ر۱۰ کم ۲۸	۱ ه جزیرة لکل ۵ ۳ کم ۵ ۹ ه	عدد الجزر تكرار الجزر (جزيرة /كم من المجرى) تركز الجزر (متر من اطوال
۳۳ر. ۲۱۶۲ ۲۵۵ -	۱۷.۰ ۸۱۸ ۲۷۲	۱۰۱ <i>ر</i> ۱ ۲۰۱۲ ۲۰۵	الجزر/ كم من المجرى معدل برايس التشعب متوسط طول الجزر (بالمتر) متوسط عرض الجزر بالمتر
/.٣· //٩·	// Y9 // 9 &	% 7 5	(أقصى عرض) نسبة استدارة الجزر (العرض / الطول)
7.1.	7.15	//\\\	نسبة متوسط عرض الجزر الى متوسط عرض المجرى

⁽١) تم اعداده اعتمادا على الخرائط التفصيلية مقياس ١/٠٠٠ر٢ ، مصلحة المساحة المصرية . القاهرة .

جدول (١٣) تصنيف الجزر من حيث أطوالها

عدد الجزر في	عدد الجزر ني	عدد الجزر في	الطول بالكيلو متر
فرع رشيد	فرع دمياط	قطاع نجع حمادی - أسيوط	
11	١٤	١٣	أقل من الكيلو متر
14	٩	۱۷	١ أقل من ٢ كم ،
٥	_	٩	٢ - أقل من ٣ كم .
۲		٥	٣- أقل من ٤ كم .
_		٤	٤ – أقل من ٥ كم .
_	-	٣	ه – كيلو متر فأكثر
٣.	77	۰۱ ۰	اجمالي عدد الجزر
1817	41/	7017	متوسط اطوال الجزر
			بالمتر

ثانيا : من حيث عرض الجزر

يتراوح عرض الجزر النهرية بين نجع حمادي وأسيوط بين ١٠٠ متر حتى ٢٠٠٠ متر.

الجدول التالى (رقم ١٤) يوضيح توزيع الجزر إلى فئات تبعا القصبي عرض Maximum width لها الجدول التالي :-

\ - أن الفئة المنوالية هي ٣٠٠ - ٢٠٠متر، وفي هذه الفئة وحدها يقع نحو \ الجزر في قطاع نجع حمادي - أسسيوط . وفي ٤٥ جزيرة ، أي ما يعادل نحو ـ أب عدد الجزر ، يقل العرض عن ٩٠٠ متر ،

"۲' - بلغ متوسط عرض الجزر في قطاع نجع حمادي - أسيوط ٥٢٥ متر مقابل ٢٥ متر الجزر في فرع دمياط ،

٣ - يمتلك نهر النيل بين نجع حمادى وأسيوط ثلاث جزرعملاقة لا يقل عرض كل منها على ٥ر١ كيلو متر في قطاع لا يتعدى طوله ١٨٥ كم ، بينما في دلتاه لا يحوز النهر جزيرة واحدة من هذا الحجم سنواء في فرع رشيد وطوله ٢٣٩ كم أو في فرع دمياط وطوله ٢٤٥ كم .

٤ - يقل متوسط عرض الجزر إلى ٦٥ ٪ من متوسط عرض النهر بين نجع

حمادى وأسيوط ، بينما ترتفع هذه النسبة كثيرا في فرع رشيد إلى نحو ٩٠ ٪ من عرض المجرى ، وتزداد أكثر في فرع دمياط فتصل إلى ٩٤ ٪ من عرض المجرى ، علما بأن متوسط عرض النهر في هذه القطاعات هو ٨١٣ متر و٤٧٢ متر و٢٨٦ على الترتيب، فهل يشير ذلك إلى وجود حد أو سقف لعرض الجزر مهما اتسع النهر ؟ (جدول ١٢) .

حسب العرض	الجزر	اتصنيف	(18	جدول (
-----------	-------	--------	-----	--------

عدد الجزر في	عدد الجزر في	عدد الجزر في	الطول المحور العرضى
فرع رشید	فرع دمياط	قطاع نجع حمادي – أسيوط	بالأمتار
١.	١٥	١٤	أقل م <i>ن</i> ۳۰۰
١٣	٦	۲.	۳۰۰ – أقل من ۲۰۰
٣	١	11	۲۰۰ – أقل من ۹۰۰
٣	١	٣	۹۰۰ – أقل من ۱۲۰۰
\	-	_	۱۲۰۰ – أقل من ۱۵۰۰
_	-	۲	۱۵۰۰ – أقل من ۱۸۰۰
_	-	\	۱۸۰۰ – فأكثر
٣٠	77"	٥١	عدد الجزر
٤٢٥	777	٥٢٥	متوسط العرض بالمتر

ثانيا : تشعب المجري

توجد الأنهارالمتشعبة في مختلف البيئات الطبيعية ابتداء من المناطق الجليدية وشبه الجليدية ($^{(1)}$) إلى المناطق الجافة وشبه الجافة $^{(2)}$ ؛ ومن ثم فلا يرتبط التشعب بإقليم مناخى معين . كذلك تتألف قيعان الآنهار وجوانبها من أحجام شتى من الرمال $^{(2)}$.

¹⁻ Krigstrom, A (1962) .Geomorphological studies of Sandur Plains and their braided rivers in Ice Land . Geog Annaler , Vol :44 pp .328 - 346 .& Church ,M.(1972) Baffin Island Sandurs : Astudy of arctic fluvial Processes , Geol .Survey of Canada , Bull :216 .

^{2 -} Goudi, Goudie A and Wilkinson, J. (1977). The Warm desert environment. Cambridge University Press. London.

^{3 -} Brice ,J .(1964). Channel Patterns and terraces of the Loup river in Nebraska . U.S.Geol .Survey Prof No :422 -D pp.1-41 .

حتى الجلاميد والحصى (1) ، وتتفاوت أشكالها والتسميات الخاصة بها من أنهار تتناثر فيها الجزر إلى أنهار تزدحم بعدد هائل من الجزر التى تتخللها مجار فرعية عديدة لا تلتقى إلا لتتفرع ثانية فى شكل مجدول (1) . ومن الآنهار المتشعبة ما تتحرك فيها المجارى حركة جانبية تتغير فيها الجزر والحواجز من يوم لآخر، بل ويتعدى هذا التغير الى خط الشاطىء والمحور الأوسط النهر، ومنها ما يتميز بالثبات والاستقرار فلا يتغير ولا يفقد المجرى خصائصه بتغير التصرف أو الزمن . (1)

ولقد ظهرت عدة مقاييس التشعب لعل أهمها ما ابتدعه برايس (٤) والذى أطلق عليه دليل التشعب ، وينتج عن ضرب إجمالى أطوال الجزر في ٢ مقسوما على طول المجرى الرئيسى (المحور الذى يتوسط ضفتى النهر) ، ويعتقد برايس أن النهر المتشعب يحقق معدلا لدليل التشعب هرا فأكثر ، وبتطبيق ذلك على قطاع النهر بين نجع حمادى وأسيوط يتضح أن :

وأسيوط يتضح أن:
دليل التشعب = $\frac{11 \times 11}{100}$ = 10×10 ومعنى هذا أن النيل في منطقة الدراسة لم يبلغ بعد مرحلة التشعب ، كما أنه بالطبع ليس نهرا وحيد المجرى Undivded (0) (0)

وإذا جاز انا أن ننظر إلى التشعب بطريقة أكثر بساطة ووضوحا وهي مقدار ما تشغله الجزر – وهي مظهر التشعب – من طول مجرى النهر . فلو افترضنا أن الجزر النهرية بين نجع حمادى وأسيوط تلاحمت في صف واحد ، لبلغ طول هذا الصف نحو ١١٠ كيلو متر واحد ، وهو ما يعادل - طول النهر بين البلدين وذلك على النحو التالى:

^{1 -} Fahnestock, R.K.(1963). Morphology and hydrology of a glacial stream - White River, Mount Rainier, Washington.U.S.Geol.Survey Prof.Paper No:422 -A.

^{2 -}Leopold, L.B. & Wolman, M.G, "River channel patterns in: Dury G.H(1970)editor: River terraces, Macmillan, Edinburgh, pp.197-237. and: ore, H.T (1964) Some Criteria for recognition of braided stream deposits. Wyoming University. Dept of Geology. 3 .pp.1-14.

³⁻ Shumm, S.A. (1963). A tentative classification of alluvial river channels. U.S.Geol. Survey Circular, 477.

⁴⁻ Brice, J.C. (1964). op- cit.

٥- سبجل نهر النيل في فرع دمياط معدلا قدره ١٧ر٠ وفي فرع رشيد ٣٦ر٠ وهي معدلات متواضعة للغاية .

معدل تركز أو كثافة الجزر = اجمال المال الجند معدل تركز أو كثافة الجزر = المبل المجرى الرئيسي = ٥٩٥ متر كم، وهذا يعنى أن المجزر تشغل نحو ٥٩٥ متر في كل كيلو متر من المجرى في المتوسط، هذا المعدل يهبط في الدلتا إلى ١٧٧ متر / كيلومتر في فرع رشيد و ٨٦ متر / كيلومتر في فرع دمياط.

كذلك يمكن التعبير الكمى عن التشعب بنسبة أطوال المجارى الفرعية إلى طول المجرى الرئيسي ، والمجرى الرئيسي هو أكثر المجاري اتساعا وينصرف فيه الجزء الأكبر من تصرف النهر وما عداه مجار فرعية أو ثانوية ، اذلك يسهل التمييز بين المجرى الرئيسي والمجاري الفرعية (الثانوية) . ويتم قياس طول أي مجرى على الخرائط على طول الخط الذي يتوسط ضفتيه شكل(٢٤)، وكلما كثرت المجاري الفرعية وتعددت دل ذلك على زيادة تشعب المجرى، وبديهي أن انعدام المجاري الفرعية في قطاع ما من النهر يعنى اختفاء الجزر تماما؛ أي أن النهر غير متشعب (وحيد المجريUndivided).

وعلى هذا الأساس يمكن استخراج مقياس التشعب على النحو التالى:
مقياس التشعب = اجمال طبل الجارى النرية المناس التشعب المناس التشعب المناس التشعب المناس التشعب المناس المجارى وحيدة المجرى ويزداد مع كثرة المجزر وتعددها وارتفاع التشعب الفي نهر النيل بين نجع حمادي وأسيوط بلغ إجمالي طول المجاري الفرعية (الثانوية) ١٣٧ كيلو

متر علاوة على المجرى الرئيسي البالغ ١٨٥ كيلو متر . ومعنى هذا أن : مقياس التشعب = $\frac{1}{100} \times 100$ × . ويعنى هذا أن كل كيلو مـتر من المجرى الرئيسى يصاحبه نحو كيلومتر من المجاري الفرعية ، والأخيرة ناتجة بالطبع عن الجزر النهرية ، هذا المقياس قد ينسخم الى حد كبير مع مفهوم التشعب أو تفرع . Braiding المجري

ويختلف هذا المقياس في منطقة الدراسة من قطاع لآخر في مجرى النهر ، ففي الوحتى نجع حمادي والنغاميش (١) بلغ طول المجرى الرئيسي نصو ٥٦٨ كيلو متر بخلاف ٣٠ كيلو متر من المجارى الفرعية . وبذلك سجل معدل التشعب رقما قياسيا اذ بلغ نحو ١٨٢ ٪ ، وفي قطاع النهر عند النخيلة (٢) بلغ طول المجري الرئيسي ١٦ كم مقابل ٢١ كيلو متر بمعدل تشعب ١٣١٪ ، هذا على عكس الحال في منطقة أبو شوشية حيث يجرى النهر لمسافة سبعة كيلو مترات دون تشعب (معدل صفر) $\binom{n}{2}$.

والأنهار الكلاسيكية التشعب تتميز بخصائص منها اتساع المجرى وضحولته

المجرى الرئيسى المجرى الرئيسى المجرى الرئيسى المحلول المخط المنفيف للمجرى المراب المخط المنفيف للمجرى المحلول المخط المنفيف للمجرى المحلول المخط المنفيف للمجرى المحلول المخط المنفيف للمجرى المحلول المخط المنفيف المحرى المحلول المخط المنفيف المحرى المحلول المخط المنفيف المحرى المحر

المعربحب الرشيسى والجحسارى الفظسيية للنهسر

شکل (۲۶)

الرملية وتغير أشكالها ومواقعها من وقت لآخر وتزحزح مجرى النهر ، وانخفاض معدل التعرج . Sinousity Ratio.

والنهر الأصفر يمثل نموذجا التشعب في أقصى صوره ، إذ يمر مجراه الأدنى بفرط اتساعه وضحواته وإندحامه بعدد هائل من الجزر التي تنحشر في مجراه ، ويحده من الجانبين ضفاف رملية رخوة متحركة تتزحزح سريعا من وقت لآخر دون ضابط أو مانع وبمعدلات قياسية تصل إلى $9 - 17 \,$ متر في اليوم الواحد في مجراه الأدنى . أما النهر فإنه يتحول بكامل مجراه يمينا ويسارا بسرعة فائقة وبمعدلات قد تصل إلى $17 \,$ متر في اليوم في الأجزاء العليا من المجرى الأدنى ونحو $10 \,$ متر بيوم في الأجزاء العليا من المجرى الأدنى ونحو $10 \,$ متر ويسجل هذا النهر أقصى معدل لحركته فوق السهل الفيضى خلال موسم فيضانه ، وبخاصة خلال شهرى سبتمبر وأكتوبر ، ورغم أن هذا النهر قمة في التشعب إلا أنه نهر غير متعرج اذ يتراوح معدل تعرجه بين $10 \,$ مراد

أما نيلنا ذو المائة مليون طن من الرواسب أو يزيد كل عام فهو ليس نهرا متشعبا على غرار النهر الأصفر ، وإنما يقف موقفا وسطا بين التشعب Braiding واللاتشعب Non - Braiding ولا ينبغى أن يقارن بأى حال من الأحوال بالنهر الأصفر – أعظم أنهار العالم حملا للرواسبب – الذى يجلب نحو ١٨٨٧ مليون طن من المواد العالقة كل عام (٢) ، ولكن على الرغم من قلةعدد الجرز في النيل المصرى وهي أهم ظاهرات الارساب بين ضفتى النهر إلا أنها تؤثر – في واقع الأمر – تأثيرا بالغ الأهمية في تطور مجرى النهر منذ كون سهله الفيضى .

عوامل التشعب :

على الرغم من ظهور عدد غير قليل من الكتابات التي تناوات الأنهار المتشعبة إلا أن ما تعرض منها لعوامل التشعب عدد قليل . ومن الأسماء اللامعة في هذا الموضوع ليوبولد Leopol وولمان Wolman ، وهما من عمالقة التعرية النهرية بالولايات المتحدة الأمريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الماريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الماريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الأمريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الأمريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الأمريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في الأمريكية (١) اللذان حاولا التعرف علي كيفية تكوين الجزر وتشعب المجرى سيواء في المنابعة المنابع

- 2- Holeman, J.N.(1968)The Sediment Yield of major rivers of the world. Water Resources Res. 4pp.73 7 47.
- 3- Leopold, L.B., Wolman, M.G and Miller, J.p.(1964). Fluvial processes in geomorpholgy, Freeman . London . pp 284 295 .

الطبيعة أو فى التجارب المعملية (١) . ففى أحد روافد نهر جرينGreen River بولاية ويمنح الأمريكية تبين وجود عدد من الجزر التى يكسوها النبات مع حواجز bars عارية تتوسط المجرى ، هذه الحواجز ظلت تنموحتى اقتربت قممها من سطح المياه فى النهر، وتابعت نموها خاصة فى اتجاه المصب أى على الطرف السفلى . وتتألف هذه الحواجز من المواد الخشنة فى حمولة النهر وإن كانت تختلط بها المواد الناعمة التى أمكن اصطيادها .

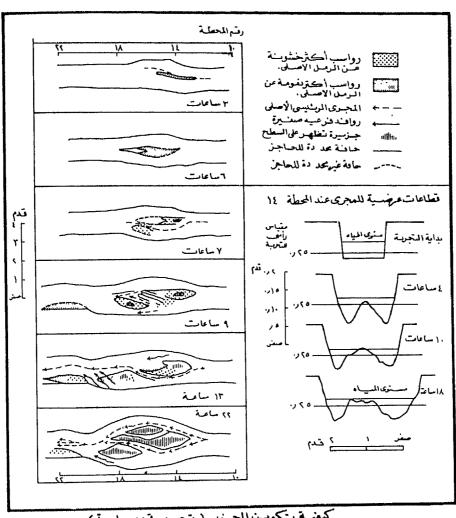
أما فى التجارب المعملية فقد استخدمت قناة صناعية طولها ٦٠ قدم وعرضها ٣ أقدام ، وإمتلأت بالمياه بعمق ٥ بوصات . واستخدمت في هذه التجارب رواسب غير متجانسة الحجم من الرمال المتوسطة، وقد دلت هذه التجارب علي أن النهر النموذج قد شكل مجراه فلم يعدل من انحداره الأولى فحسب بل عدل أيضا عمقه ، كما تكونت مجموعة من الحواجز bars والجزر في قاع المجرى ، فبعد استمرار جريان المياه في القناة لمدة ٢٢ ساعة ظهرت هذه الجزر والحواجز على بعد ٧ أقدام من بداية القناة (بين محطتي ٢٠ ، ٢٢) واستمر ظهورها لمسافة ١٢ قدم (شكل ٢٥) .

من هذه الملاحظات استنتج ليوبواد وولمان (١٩٥٧) أن التشعب ليس مؤشرا على زيادة حمولة القاع . فقد لوحظ حدوث إرساب مع ثبات الانحدار دون أن يحدث تشعب ، ومن ثم فقدد استنتج أن تكون الجدر لا ينتج عن نقص طاقة النهر River Capacity وانما عن عجر في كفاءته أو قدرته River نفي كانتج أو قدرته River وكذلك يعتقد الإراث (١٩٦٤) أن الجزر بالضرورة نتاج نهر غير كفء Theompetent Stream يعجز عن نقل حمولة قاعه فتتراكم في شكل حواجز وسطى central bars من المواد الخشنة التي لا تلبث أن تتلقى كميات اضافية من الرواسب الناعمة كذلك يرى نايتون (١٩٧٢) لا التشعب يحدث عندما يصبح النهرموضعيا غير قادر على دفع حمولة قاعه ، ومن ثم يحدث الارساب لكى يزيد الانحدار فتزداد قدرته على دفع هذه الرواسب تبعا لذلك .

¹⁻ Leopold L.B.& Wolman, M.G in: Dury, GH (1970) op. cit.

٢- طاقة النهر هي أقصى كمية من الرواسب يستطيع النهر حملها ، أي الكمية إلاجمالية التي يحملها النهر عندما يصل إلى درجة التشبع Fully Loaded . أما كفاءة أو قدرة النهر فيعبر عنها حجم .
 أكبر الحبيبات التي يستطيع النهر أن ينقلها بين رواسبه ويجرها في شكل حمولة قاع Bed load .
 3- Ore, H.T. (1964) op- cit .

^{4 -} Knighton, A.D.(1972). Changes in a braided reach, Geol. Soc. Amer. Bull: 83 pp. 3812 - 22



كيغنية مشكوسين الجسزل (تتجبربهة معسملسية) (مشلام البحول الدولان)

شکل (۲۵)

كذلك يجمع الباحثون على ضرورة وجود مورد معقول للرواسب – ليس بالضرورة وفيرا – كمطلب التشعب (۱) . ويشير عدد من الباحثين إلى أهمية التصرف discharge فيرى دوجلاس (۲) Doeglas (۱۹۲۲) أن معدلات التشعب ترتبط بزيادة تذبذب التصرف ، كما لاحظ فانستوك (۱۹۲۳) ، وكولمان Coleman (۱۹۲۳) أن المجرى يتشعب بحق خلال شهور القيضان عندما يتزامن التصرف المرتفع مع الحمولة الزائدة ، ويركز أور Ore (۱۹۲۵) وتشرش Church (٤) (۱۹۷۲) على أهمية عامل تذبذب التصرف إبان فترة توفر الرواسب ، تضاف عوامل أخرى عديدة من بينها اتساع المجرى موضعيا لدرجة تسمح بتكوين الصواجز الرملية التي تمثل نواة لبناء المجرى موضعيا لدرجة تسمح بتكوين الصواجز الرملية التي تمثل نواة لبناء المجرى موضعيا الدخة الإقليمي في انحدار النهر كأن يهبط من إقليم جبلي شديد الانحدار إلى إقليم سهلي أقل انحدارا (۱) .

وهكذا تتعدد العوامل وتتشابك لدرجة يصعب معها تحديد عامل واحد ليكون مسئولا عن التشعب في مختلف البيئات ، ففي النهر – أيّ نهر – تتداخل مجموعة كبيرة من العوامل المتشابكة التي تهدف إلى ضبط مورفولوچية النهر ليعطى الخصائص الهيدروليكية اللازمة لتحقيق وضع أقرب ما يكون التوازن Equilibrium (ليوبولد وولمان الهيدروليكية اللازمة لتحقيق وضع أقرب ما يكون التوازن المواتية التشعب إلا أن هذه العوامل المتداخلة والتي تساهم في خلق هذه الطروف تختلف – إلى حد ما – باختلاف خصائص المجرى خاصة نمط المجرى ما المجرى عمق المجرى ، مساحة القطاع العرضي النهر ، خشونة السقاع المجرى عمق المجرى ، مساحة القطاع العرضي النهر ، خشونة السقاع bedroughness

¹⁻Fahnestock, R.K.(1963) . op.cit .

²⁻ Doeglas, D.J.(1962). The structure of sedimentary of braided streams. Sedimentology, 1 pp. 167 - 190.

³⁻Coleman, J.M.(1969). Brahmaputra River: Channel process and sedimentation. Sediment Geol. Vol:3. pp. 129-39.

⁴⁻ Church, M.A. (1972) . op . cit .

⁵⁻ Hitchcock, D., Channel pattern changes in divided reaches, in: Greg, K.J. (1977) editor, River changes. John Wiley & Sons, p. 217.

⁶ - Gregory, K.J. and Walling, D.E. (1973) . Drainage basin, Form and process . a geomorphological approach. Arnold . London . p . 259

ويمكن القول أن هناك مجموعة من العوامل المتداخلة التى تساهم فى خلق الظروف المواتية لتكوين الجزر النهرية فى مصر العليا يأتى فى مقدمتها حدوث قمة حادة التصرف (الفيضان) ووفرة المواد الخشنة والمواد العالقة (حمولة النهر من الرواسب) ، إلى جانب عوامل أخرى منها اتساع المجرى وضحواته وإختلاف انحدار النهر ، وسوف نتناول هذه العوامل بشىء من التفصيل .

الفيطاق:

تظهر المجارى المتشعبة عادة فى الأنهار التى تتميز بعدم انتظام تصرفاتها والتى تحدث فيها الفيضانات فى شكل قمم حادة التصرف. هذه الفيضانات قد تكون ناتجة عن ذوبان الجليد بشكل فجائى خلال موجات الحرارة المرتفعة ، أو هبوب رياح محلية حارة (كرياح الشنوك مثلا) ، أو قد تكون ناتجة عن أمطار موسمية فترتفع تصرفات النهر ارتفاعاً كبيرا خلال الموسم المطير وينخفض تصرفه في الفصل الجاف، أو قد تكون نتاج أعاصير محلية ممطرة فجائية كما يحدث فى الأقاليم الجافة وشبه الجافة ، وهى جميعا ظروف صالحة لتشعب المجرى (١)

والمعروف أن نهر النيل يستمد مياهه من مصدرين هما هضبة البحيرات الاستوائية (النيل الأبيض) حيث تتوزع الأمطار بانتظام على مدار العام ، ومن ثم تتصف التصرفات النهرية بالانتظام والرتابة uniform flow ، وهضبة الحبشة (النيل الأزرق وعطبرة) حيث تسقط الأمطار الموسمية التي تعطى النيل فيضائه المعروف (شكل الأزرق وعطبرة) حيث النيل الأمطار الموسمية التي تعطى النيل فيضائه المعروف (شكل مقابل ه : ٢ في النيل الأبيض و١٠ : ١ في النيل الرئيسي ، وبعد دخول النهر الأراضي مقابل ه : ٢ في النيل الأبيض و١٠ : ١ في النيل الرئيسي ، وبعد دخول النهر الأراضي المصرية تصبح النسبة ١٣ : ١ ، والجدول التالي (١٥) يوضح معدلات تصرف النهر الطبيعي عند أسوان (١٩١٧ – ١٩٥٧) بملايين الأمتار المكعبة في اليوم (٢) ، وكمية المواد العالقة المارة بالجعافرة (٣) (١٩١٩ – ١٩٥٥) بملايين الأطنان (٤) .

ويذكر هرست أن أقصى ما يسجله النهر من تصرف عند أسوان يحدث عادة فى الثامن من سبتمبر ، وتتوزع مياهه بين النيل الأزرق (٢٨٪) عطبرة (٢٢٪) والنيل الأبيض (١٠٪) ، بينما يصل التصرف أدناه عادة فى العاشر من مايو وتتوزع مياهه بين النيل الأبيض (٨٣٪) والنيل الأزرق (١٧٪) (٥) .

^{1 -} Gregory, K.J. and Walling, D.E. (1973). op. cit. 259. 2-Hurst, II.E. et al. (1961). The Nile basin. 6th Supplment to Vol:9. p.4.

 $^{^{7}}$ - تقع محطة قياس الرواسب في الجعافرة إلى الشمال من اسوان بحوالي 7 كيلو متر . 4 - Boulos, N(1959) . op .cit . pp. 76 - 77 .

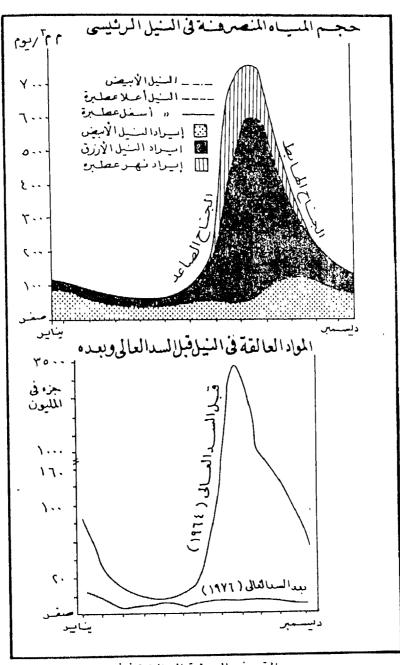
^{5 -} Hurst, H.E. (1952). The Nile: a general account of the river and the utiliztaion of its waters. Constable, London.

جدول (١٥) معدلات تصرف النهر الطبيعي والحمولة العالقة عند أسوان

المجموع	المتوسط	ديسمبر	ترقمبر	اكتوبر	سبتمبر	اغسطس	يوايو	يونيو	مايو	ابريل	مارس	فبراير	يناير	
۸۳۹۵۰	74.	٨٥٨	Y0Y	٤٧٨	٧٠٠	۲۷ه	141	۱ر۸ه	۸ر۳ه	٦,	ەر.٧	۸۸٫۵	177	التمبرف
														المعتمرود
172	-	۸۲۰	۰۸۰	1575	۸۲ر۳ه	۷۸ر۲ه	۸۰۰۲	۲۳۰۰	۱۷۷۰	۱۰٫۱۰۰	ه۱ر،	ه۱ر۰	۸۱٫۰	الحمولة
{ {					İ									المالقة مليون
														ملن
					1		- 1					ļ		

ويمكن تقسيم السنة إلى فصلين ، الفصل الأول من كل عام ويمتد من يناير حتى يونيو ويتميز تصرف النهر فيه بالاعتدال ، والفصل الثانى من يوليو حتى سبتمبر وفيه يفيض النهر ويمارس النهر خلاله معظم نشاطه فى تشكيل وتعديل مجراه ، وينقسم هذا الفصل بدوره إلى فترتين ؛ الأولى من أول يوليو حتى الثامن من سبتمبر وفيه يرتفع مستوى النهر ويتعاظم تصرفه حتى يصل أقصاه فى قمة الفيضان ، وتمثل الفترة المبناح الصاعد فى منحنى التصرف Hydrogeaph (شكل ٢٦) . أما الفترة التالية مباشرة وتمتد حتى شهر ديسمبر ويهبط فيها مستوى النهر ويقل التصرف حتى يصل إلى ما كان عليه قبل موسم الفيضان (الجناح الهابط) . ومع انخفاض مستوى النهر تقل قدرته على نقل الرواسب الخشنة التي تسقط – تبعا لذلك – فوق القاع فى شكل حواجز رملية أو حصوية لا تلبث أن تنمو وتزداد حجما .

فالمعروف أن كل حبة من حمولة القاع تتطلب انقلها تيارا ذا سرعة أكبر كلما زاد حجمها ، وتسقط فوق القاع عندما تنخفض السرعة لدرجة يعجز التيار عن حملها . وبديهى أن يكون الحصى هو أول ما يسقط نحو القاع تليه الرمال الخشنة ، بينما تظل المواد الأقل حجما عالقة في مياه النهر ولا تسقط قبل أن تنخفض سرعة التيار انخفاضا كبيرا . وعلى هذا ، فإن توفر حمولة قاع خشنة غير متجانسة الحجم مع تتابع عملية الإرساب المنظم تبعا الحجم يخلق ظروفا ملائمة لتكوين حواجز رملية أو حصوية فوق القاع (۱) . ومع تدهور سرعة التيار بمعدلات أكبر مع انخفاض تصرف النهر تبدأ المواد الناعمة في السقوط ، وحينئذ تمثل الحواجز الحصوية والرملية بيئة نمونجية لاصطياد كميات أوفر من الرواسب الناعمة التي تضاعف نموها . ويتوقف حجم الارساب الحصطياد كميات أوفر من الرواسب الناعمة التي تضاعف نموها . ويتوقف حجم الارساب



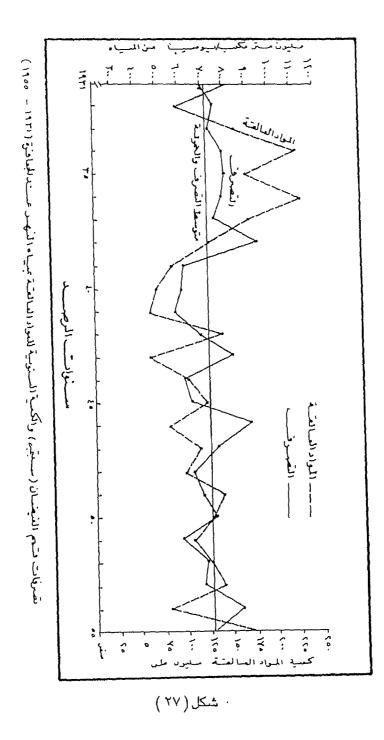
الشرف والحولية السالمنية في نهددالسندل شكل (٢٦)

وتعدد مظاهره على المدى (الفرق) بين موسم التحاريق وقمة الفيضان كل عام من ناحية ، وما يحمله النهر من رواسب عالقة أو حمولة قاع من ناحية أخرى . أما عن تصرف النهر خلال موسم التحاريق فلا يتفاوت تفاوتا كبيرا من عام لآخر على عكس الحال تختلف قمة الفيضان اختلافا كبيرا من عام لآخر .

ففي عينة شملت ٢٥ سنة (١٩٣١ - ١٩٥٥) اتضح أن معدل التصرف خلال شهر سبتمبر (قمة الفيضان) عند أسوان تتفاوت من ٤٧٤ مليون متر مكعب / يوم إلى ٩٣٥ مليون متر مكعب / يوم (في عامي ١٩٤١ و ١٩٣٨ على التوالي) . ويتراوح معدل التصرف اليومي لشهر سبتمبر في أكثر من ثاثي سنوات العينة بين ١٠٠ و ١٠٠ م٣ / يوم . ويتراوح بين ١٠٠ م م٣ / يوم في أكثر من تسعة اعشار سنوات العينة . ويبلغ متوسط التصرف اليومي لشهر سبتمبر عموما ١٧٥ م ٨٣ / يوم (جدول) . أما الرواسب العالقة فهي أكثر تباينا من عام لآخر ، فقد بلغت أكبر كمية نقلها النهر من المواد العالقة عند الجعافرة خلال نفس الفترة (٣١ – ١٩٥٥) نحو ٢٢٨ مليون طن (في عام ٢٣٨) ، بينما وصل أدني ما حمله النهر من رواسبب نحو ٥٩ مليون طن (في عام ١٩٣٢) ، بينما وصل أدني ما حمله النهر من رواسبب نحو ٥٩ مليون طن (في عام ١٩٤٣) ، ويتضح من مقارنة حجم الفيضانات كما يعبر عنها شهر القمة (سبتمبر) وحمولة النهر السنوية من المواد العالقة في هذه الفترة عدم وجود علاقة ارتباط (شكل ٢٧) .

في فيضان عام ١٩٣٨ – وهو أعظم الفيضانات تصرفا منذ بدأ تسجيل التصرف سنة ١٩١٨ ($^{\prime}$) – بلغ متوسط التصرف التصرف سنة ١٩١٨ منذ ١٩١٨ من من هذا العام نحو ٩٣٠ مليون متر مكعب ، بينما لم تزد الحمولة العالمة في مياه النهر خلال هذا العام عن ١٢٦ مليون طن ، وهي كمية تقل عما نقله النهر خلال شهر سيتمبر وحده من عام ١٩٣٦ (وهمي ٤ ر ١٢٨ مليون طن) $^{(\Upsilon)}$.

\ - تشير التقارير إلى أن منسوب النهر الطبيعى عند أسوان خلال موسم الفيضان في هذ العام بلغ 770 متر. وهو رقم قياسى لم يسجله النهر منذ عام 100 عندما وصل مستوى النهر 100 متر ولكسف لا توجد بيانات كافية عن تصرف النهر في عام 100. أما فيضان 100 فقد ارتفع منسوب النهر إلى الحد الاقصيلي الذي تستطيع ضفاف النهر في الدلتا أن تتحمله ولهذا استخدم خزان أسوان للتخفيف من حدة هذا الفيضان ، فتم حجز نحو 100 مليسون متر مكعب من المسيد خلال الستة أيام 100 من 100 التي تمثل ذروة الفيضان ، راجع : 100 من 100 من 100 من 100 من متر مكعب، وهو بذلك يقل عن التصرف في سبتمبر 100 من 100



هذا على الرغم من أن فيضان ١٩٣٨ يأتي في المرتبة الأولى كأعظم الفيضانات تصرفا بين عينة تضم ٢٥ فيضانا (١٩٣١ – ١٩٥٥) ، بينما يأتي فيضان ١٩٣٦ السادس في الترتيب والأول يحدث مرة واحدة كل ربع قرن تقريبا ، بينما الثاني يأتي مرة كل ٣٣ ر ٤ سنة فقط بل أكثر من ذلك فإن فيضان ١٩٤٣ الذي سجل أقل حمولة للرواسب خلال ربع قرن (٩٥ مليون طن) يفوق من حيث التصرف فيضان ١٩٣٦ الذي سجل رقما قياسيا كأكبر الفيضانات حمولة الرواسب خلال هذه المدة (٢٢٨ مليون طن) (فكان التصرف ١٩٣٨ مليون متر مكعب / يوم في التصرف ١٩٣٨ مليون متر مكعب / يوم في الثاني) ، والجدول (١٦) يوضح الحمولة العالقة ورتب الفيضانات وفترة العود أو التكرار الشاخدام معادلة جمبل Gumbel (١٩٠٠). (نسبت فيضانين من حجم

من هذا الجدول يتضع عدم وجود علاقة ارتباط بين ما ينصرف في النهر من مياه وما يحمله النهر من رواسب ، بل إن في بعض السنوات تبدو العلاقة عكسية حيث ترتفع كمية الحمولة العالقة فوق المتوسط بشكل غير عادى بينما ينخفض التصرف دون المتوسط بشكل غير عادى مثل أعوام ٣٢ ، ٣٤ ، ٤٦ ، ٤٩٥ (شكل ٢٧) . وربما يقف هذا دليلا على أن حصمولة النهر من المواد العالقة لا ترتبط فحسب بحجم التصرف خالال الفيضان وإنما تتوقف بدرجة أكبر على مقدار الرواسب الناتجة الكال الفيضان وإنما تتوقف بدرجة أكبر على مقدار الرواسب

جمولة النهر من الرواسب :

ليس من الغريب أن يأتى توفر المواد الخشنة وتذبذب التصرف فى مقدمة الشروط المطلوبة لتُكوِّن الجزر النهرية عند عدد غير قليل من الباحثين أمثال فانستوك(Y) (١٩٦٣) وبرايس (Y) (١٩٦٤) وهتشكوك (Y) (١٩٧٧) وغيرهم . وتأتى حمولة نهر النيل من المواد

^{1 -} Leopold, L.B. et al (1964) .pp. 63 - 64.

^{2 -} Fahnestock, R.K.(1963) . op - cit.

³⁻Brice, J. (1964). op - cit.

^{4 -} Hitchcock, D (1977). op - cit.

جدول (١٦) الحمولة السنوية للمواد العالقة ومراتب قمم الفيضانات وفترات عودها عند الجعافرة خلال الفترة من ١٩٣١ حتى ١٩٥٥ .

فترة عود الفيضان	ترتيب السنوات حسب	ترتيب السنوات حسب	تمسرف الفيضان	الحمولة السنوية	
بالسنرات	حجم الفيضان	الحمولةالعالقة	(سېتمبر)	للموادالعالقة	السنة
		_		مليونطن	
۲۸ر۱	١٤	٧	٧٠٥	184	1981
٥٢٠٣	٨	١٥	٧٦٠	114	77
۷۱٫۲	14	٦	777	۱۵۷	77
۲۷۲۳	٧	۲	YAA	777	4.5
۲۰ره	٥	٥	V4.A	١٧٠	٣٥
٣٣ر٤	٦	١	3.84	XYX	77
۸٤ر۲	11	£	VYA	177	٣٧
۲۳٫۰۰	1	14	150	177	۳۸
1548	71	۲.	7.7	٨٤	79
۱٫۱۳	77	74	٥٩٥	77	٤.
٤٠٠١	۲0	75	£Y£	77	٤١
۳٥ر١	۱۷	1 1	777	121	73
۰۵ر۲	٤	۲۰ ۲۰	۸۱۳	٥٩	٤٣
۱٫۱۸	77	١٨	٥٩٨	1.4	££
١٦٣٠	٧.	18	777	177	io
۱۳٫۰۰	۲	۲۱ <u>'</u>	۸۹٦	Y4	F3
۸۸٫۲	\	17 4	۷٤٥	112	έV ,
۱٫۳۷	11	11	ATF.	14	٤A
1322	\	1 , 1	171	121	٤٩
۲٫۲۰	١.	11 7	YEE	177	۰۰
۸۰۰۸	71	14	ه٨٥	1.7	۱۵
۱٫۷۳	١٥	14	747	178	70
1,77	17	1.	7,7,7	144	٥٣
۲۲۰۸	۳	41	٨٥١	٧٩	٤٥
۲٫۰۰	١٣	٣ ٢	٧٢٩	177	٥٥

الخشنة في محسر العليا من عدة مصادر أهمها الطبقة السفلية السهل الفيضى. فالمعروف أن السهل الفيضى المصرى يتكون من طبقتين: السطحية وتتكون من طمى النيل الذي جلبه من هضبة الحبشه خلال فيضاناته وكون طبقة يقدر سمكها بين أسوان والقاهرة بحوالي ٣٨ متر (١). هذه الطبقة تعلو طبقة أقدم ذات سطح متموج من الرواسب الفيضية الخشنة من الرمال والحصى جلبها النهر من روافده في الأراضى المصرية خلال العصر الحجرى القديم قبل اتصاله بمنابعه العليا، هذه الطبقه السفلية تمثل في الوقت الحاضر خزانا طبيعيا للمياه دون السطحية ويعتمد عليها عدد هائل من الآبار في الوادى والدلتا. وتظهر هذه الطبقة في أجزاء عديدة من قاع النهر بين أسوان والقاهرة وتمثل مورداً لا ينضب من الرواسب التي ينقلها النهر في صورة حمولة قاع لا تلبث أن تتساقط نحو القاع حيثما تتوفر الظروف المواتية اذلك مكونة حواجز حصوية.

ويتمثل المصدر الثانى للرواسب الخشنة في ما تجلب السيول المندفعة من أودية الصحراء الشرقية ، حيث تصب هذه الأودية في النيل مباشرة وبخاصة من الجانب الشرقي للوادى . وعلى الرغم من ندرة السيول في هذه المنطقة الجافة إلا أن حدوثها يعد أمرا بالغ الأهمية لما تحتويه من كميات كبيرة من الرواسب غير المتجانسة الأحجام التي تجد طريقا إلى النيل . وهناك مصدر ثالث أقل أهمية – من حيث الكم والحجم – وهو الرمال السافية التي تحملها الرياح الشمالية الغربية السائدة وتلقيها في منخفض وادى النيل سواء فوق السهل الفيضي أو في النهر مباشرة . وعلى أي حال ، فإن النهر اذا لم يجد مصدرا للرواسب فانه يجنح الى نحر الجزر والحواجز الرملية الموجودة بالفعل وكذلك ما يستطيع التقاطه من قاعه وجوانبه ليعيد ترسيبها من جديد . (٢) .

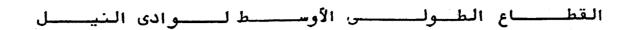
وإذا كانت حولة القاع Bed Load من المواد الخشنة هي المسئولة عن نشوء الحواجز والجزر في قاع المجرى فإن طمى النيل الذي يجلبه النهر كل عام هو الذي يعمل على نمو هذه الحواجز والجزر الرملية وتطورها حتى تصل إلى مستوى السهل الفيضى المجاور . وتقدر الحمولة العالقة بمياه النهر Suspended Load المارة بوادي حلفا بنحو ١٣٤ مليون طن كل عام في المتوسط (٣) .

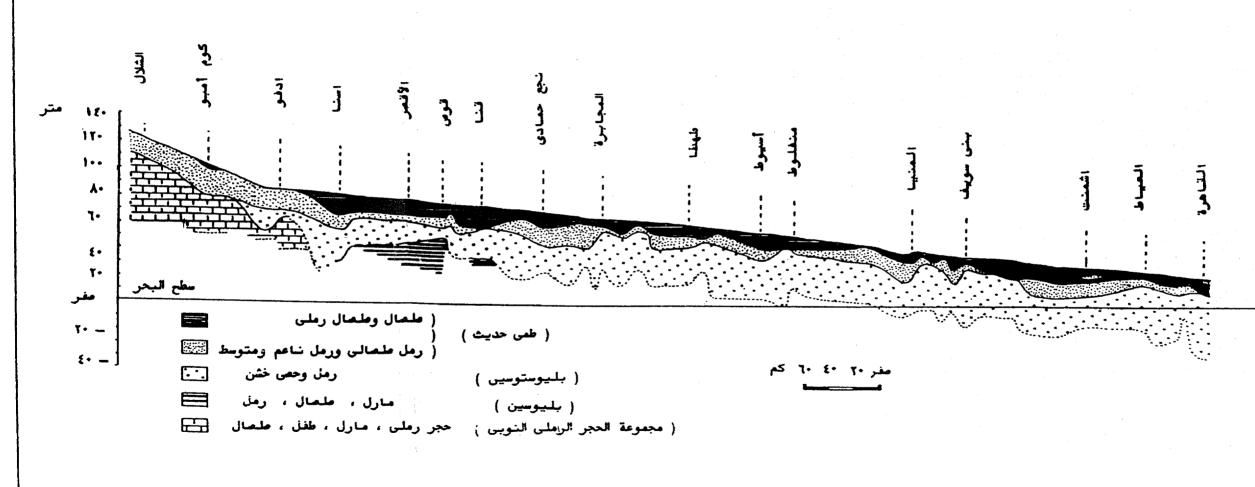
^{1 -} Ball, J. (1939) .op - cit. p. 32 - 33 & 163.

^{2 -} Church, M. (1962). op - cit.

^{3 -} Simaika, y . On the degradation of the Nile due to the interception of silt in the High Aswan Dam . Unpublished report , Ministry of Public Works . Cairo p . 5 (Undated) .

شكل(٢٨) القطاع الطولى الأوسط لوادى النيل





(عن عطية ١٩٥٤)

وتنقسم هذه الحمولة العالقة تبعا للحجم على النحو التالي (١): -

تزید قطر حبیباتها علی ۲ ر ۰ مم

رمال خشنة

يتراوح قطر حبيباتها بين

رمال ناعمة

....... ۲۰ ر ۰ ، ۲۰ ر ۰ مم ۳۰ ٪ في المتوسط سلت Sill يتراوح قطر حبيباتها بين ۲۰۰ر ۲۰،۰۰ ر ۰ مم ۴۰ ٪ في المتوسط صلصال Clay يقل قطر حبيباتها عن ۲۰۰ ر ۰ مم ۳۰ ٪ في المتوسط

لا شيء

ومن الملاحظ أن حجم الرواسب يقل تدريجيا صوب المصب إذ تزداد نسبة المواد الناعمة عن حساب المواد الخشنة من أسوان حتى القاهرة (٢). كذلك يتضبح أن نسبة الرمال إلى اجمالي الحمولة العالقة في مياه الفيضان عند وادى حلفا تزيد عن نسبة المواد الأقل حجما مع تقدم الفيضان ، ففي الفترة من أول أغسطس حتى نهاية أكتوبر تزيد نسبة الرمل من ١٥٪ الى ٥٥٪ من مجموع المواد العالقة ، وذلك على حساب المواد الناعمة (جدول ١٧) .

وتقدر كمية المواد العالقة التي يحملها النهر عند الجعافرة (٣٠ كم شمال أسوان) خلال الفترة ١٩٢٩ حتى ١٩٥٥ نحو ١٢٤ مليون طن كل عام في المتوسط. ينقل النهر ٢٠ ٪ منها خلال ثلاثة شهور فقط هي أغسطس وسبتمبر وأكتوبر (جدول ١٥). ويقدر چون بول Ball أن ما يصل القاهرة من هذه الكمية كل عام ما نسبته ٥ ر ٥٠٪ أما الفاقد بين أسوان والقاهرة فيترسب جزء منه يقدر بنحو ٥ ر ١٤٪ فوق الأراضي الزراعية وفي الترع وقنوات الري ، هذه الكمية هي المسئولة عن تزايد طبقة المطمى الحديث فوق السبهل الفيضي المصري عاما بعد عام بمعدل قدره چون بول ٩ سنتميترات كل قرن ، واعتمادا على هذا المعدل فقد توصل الى أن إرساب الطبقة السملحية للسهل الفيضي – السابقة الذكر – قد إستغرق قرابة عشرة آلاف سنة ، أما الجزء الباقي ويعادل نحو ٣٣٪ ٪ من الحمولة فهو عبارة عن مواد خشنة نسبيا تتساقط فوق قاع النهر ويعادل نحو ٣٣٪ ٪ من الحمولة فهو عبارة عن مواد خشنة نسبيا تتساقط فوق قاع النهر بين أسوان والقاهرة ، وتنقل غالبا ضمن حمولة القاع (٣) هذه الرواســـب باختلاف

^{1 -} Simaika , Y (1940) . The Suspended Matter in the Nile , Department Paper No : 40 . Cairo .

^{2 -} Boulos, N (1959). Silt in the Aswan Reservoir, Nile control Dept. Paper No: II, Ministry of Puplic Works, Cairo. pp 85.

أنواعها، سواء كانت حمولة قاع جلبها النهر من قاعه وجوانب مجراه، أو تلك الحمولة القادمة إليه من منابعه العليا؛ وتمثل مادة البناء للجزر والحواجز التي تمثل أحد شروط تشعب المجرى وترتبط بتصرف مرتفع يتحقق في موسم الفيضان.

جدول (۱۷) المواد العالقة في مياه النيل عند وادى حلفا خلال الفيضان (۱) (متوسط أعوام ۲۹، ۳۰، ۳۱، ۳۵، ۱۹۳۸)

1		<u></u>	L	متوس	
المبلمنال	السلت	الرمل	التصرف	درجة التركيز	الفترة
7	%	γ.	م م۳/ يوم	جزء/مليون	
٤٥	٤٠	١٥	474	177.	أغسطس ١٠١
77	٤٥	77	٥٩٥	۲٦	711
٣٠	٤٥	۲٥	۷۱٦	7.7.7	71-71
۲۸	٤١	71	Yoo	740.	سىبتمبر ١ - ١٠
7 8	٤.	77	۷۱۳	174.	711
71	77.	٤١	٦٣٤	187.	T 71
78	78	27	750	110.	اکتوبر ۱۱۰
78	٣٣	24	٤٨٤	٨٤٠	711
44	1	٤٥	498	٧١٠	71-71

^{1 -} Ball, J. 91939) op. 136 & 176

٣- عوامل أخرى :

وبعد ، فإذا كان تذبذب تصرف الذير وتوفر الرواسب من العوامل الرئيسية لتشعب فإن انحدار النهر واتساع مجراه وضحولته يساهمون كذلك في خلق بيئه صالحة لإرساب الحواجز الرميلة وتكوين الجزر النهرية ، ويقصد بالانحدار هنا الانحدار الإقليمي ، فالنيل الرئيسي بعد اقتران النيل الأزرق مع النيل الأبيض عند الخرطوم ينحدر صوب الشمال ولا يلبث أن يصب فيه نهر عطبرة قادما من هضبة المبشة ، ومن هذه النقطة يواصل النهر رحلته صوب الأراضي المصرية وسط إقليم قاحل يعد من أكثر جهات العالم جفافا لايتلقى النهر فيه أي رافد ، ينحدر فوق سلسلة من الجنادل والمندفعات المائية . في هذا الإقليم والنهر أن ينحدر منسوب النهر (خلال موسم الفيضان) من ٢٧٨ متر عند الخرطوم الى ١٩ متر عند أسوان في مسافة تقدر بنحو ١٤٨٧ كيلو متر ، بمعدل انحدار ١٤٤١. ومسا أن يترك النيل مدينة أسسوان حتى تختفي الجنادل تماما ويعتدل الانحدار ويتحول من النحت الى الإرساب فيظهر على جانبيه سهل فيضي فسيح . وفي المسافة بين أسوان ورشيد (١٠٥٠ كيلو متر) يهبط النهر ١٩ متر أي معدل انحدار ١٠٠٠ ر١٠٠ أي مايعادل نحو نصف معدل الانحدار في اقليم متر أي معدل انحدار ١٠٠٠ ر١٠٠ (١٠ مايعادل نحو نصف معدل الانحدار في اقليم النهر ١٠ مايعادل نحو نصف معدل الانحدار في اقليم متر أي معدل انحدار ١٠٠٠ ر١٠٠ (١٠ مايعادل نحو نصف معدل الانحدار في اقليم النهر ١٠

كذلك يتضح من القطاعات العرضية التى قيست على مسافات متساوية (طول كل منها نحو خمسة كليو مترات) وبلغ عددها من الجعافرة حتى القاهرة نحو ١٦٠ قطاعا ، والتى أجراها تفتيش عام ضبط النيل فى يونيو ١٩٦٣ ضمن الإعداد لمشروع السد العالى (٢) أن متوسط عرض النهر بين نجع حمادى وأسيوط ٨١٣ متر ولا يفوقه اتساعا الاقطاع المنيا – القاهرة (جدول ١٨) ، ويترواح عرض المجرى بين نجع حمادى وأسيوط بين ب ب كلو متر ، بينما يتراوح عمق المجرى بين ٥٠٤ متر و ٨٨٨ متر بمتوسط قدره ٧ أمتار ، وعلى ذلك فإن نسبة عرض المجرى إلى عمقه نحو ١١١٧ فى المتوسط ، ولكنها تزيد فى بعض المناطق إلى أكثر من ١٥٠٠ ، ، ومعنى هذا أن النهر ليس مفرطا فى الأتساع فحسب بل أيضا متناه فى الضحولة ، مما يسمح بتراكم الرواسب وسط المجرى فى شكل حواجز لاتلبث أن تظهر سريعا فوق سطح المياه كجزر جديدة (٣) ،

¹⁻Ball, J.(1939). p. 72 - 74.

٢- تفتيش عام ضبط النيل (فبراير ١٩٦٧) . أبحاث مجرى النيل نتيجة تصرفات السد لعالى « للمدة ١٩٦٧ - ١٩٦٦ - التقرير الثانى - وزارة الرى . القاهرة (غير منشور) ،

³⁻Hitchock, D. in Gregory K. J. (1977) .op cit - pp. 217 - 19.

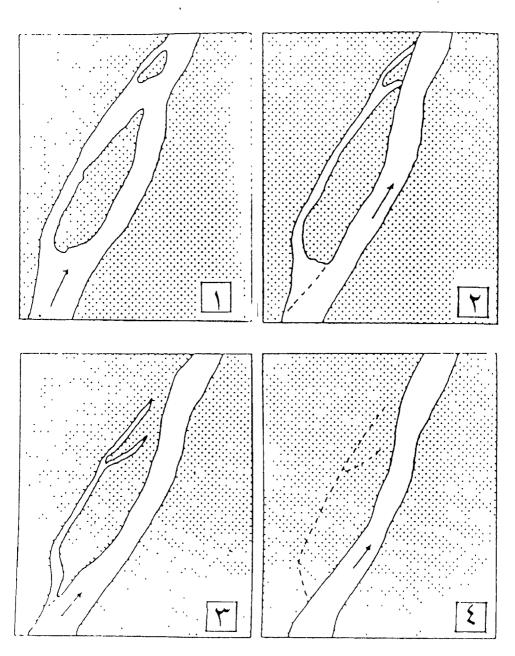
جدول (۱۸) الخصائص المورفومترية لنهر النيال في الوادي (بين أسوان والقاهرة) ($^{(7)}$

معدل	نسبة	عمق النهر بالمتر		£	عرض النهربالمتر		مترسطمساحة	طول النهر	القطاع	
انحدار	عرض						القطاع	کم		
النهر	النهرإلى	المتوسط	الاقصىي	الأدنى	المتوسط	الأتمس	الأدنى	العرشنى		
يونيو٦٣	ممقه							للتهرم٢		
مم/کم	المتوسط									
٧٤	۸۳	۳۳ر۸	۲۲٫۲۲	۲ره	۷۱۵	۱۳۸۰	٤٣٠	7.14	177	أسوان – استا
70	\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\	75" 75"	۲ری، ا	عرة عرة	709	117	3٨٣	3770	195	اسنا – نجع
٨٠	117	۹۲ر۲	۸٫۸	ەرئ	۸۱۳	1544	۸۲۵	0077	140	حمادی نجع حمادی اسیروط
٨٦	١١٤	7,77	ەر ٩	۳٫۳	٧٧١	1777	٣٠٥	EAVE	121	أسيوط - المنيا
٧.	111	٥٨ر٢	۷٫۰۷	٥ر٢	۸۲۰	١٦٥٤	277	0230	777	المنيا - القاهرة
٧٤	1.7	۲٤ر۷	-	-	٧٥٨		-	3730	-	المترسط

¹⁻ Church, MA (1972). op-cit.

²⁻Leopold , L . B and Wolman , M . G in Dury , G . H (1970). op . cit p . 208 .

٣ - من حساب الباحث اعتمادا على قياسات ١٦٠ قطاع أجراها تفتيش عام ضبط النيل
 سنة ١٩٦٣ .



مراحل بطور المحرى المهجور حول حربره سفد (مفايل الأفصر) · شكل (٢٩)

ثالثا : تهلور الجزر النهرية

تتطور الجزر النهرية فى سلسلة متعاقبة من المراحل ، فالجزر تتكون عادة فى وسط المجرى ولكنها لا تلبث فى معظم الأحيان أن تتزحزح جانبيا وبصورة تدريجية نحو أحد الضفاف ، وبذلك يتسع أحد المجريين على حساب الآخر ، وبمرور الوقت يزداد الأول اتساعا حتى يستوعب مياه النهر كلية ويضمحل الثانى تدريجيا فتطمره الرواسب ويهجر نهائيا وتلتحم الجزيرة بالسهل الفيضى (شكل ٢٩) ولا تلبث أن تولد جزيرة أخرى وتظهر فوق سطح النهر وتنمو وتكبر ثم تتزحزح هى الأخرى لتلقى فى النهاية نفس المصير ، وعلى هذا الأساس يمكن تقسيم الجزر إلى عدة انواع هى :-

۱- جزر دائمة وهى تلك الجزر التى تصيط بها المياه من كل جانب على مدار العام ، أى يفصل بينها وبين السهل الفيضى المجاور مجار دائمة الجريان . وحتى عام ١٩٥٦ كانت هذه الجزر هى الدوم وجرجا وأولاد حمزة والأحايوه الشرقية والشيخ مكرم البوحة والبوجة والشورانية وجزيرتا حسن محمد وجزيرتا النخيلة والعونه والواسطى ، وذلك من الجنوب إلى الشمال على التوالى [انظر الخريطة المورفولوچية لمجرى النيل بين نجع حمادى وأسيوط شكل ٣٠] .

Y - جزر موسمية يحيط بها من جانب مجرى دائم الجريان ومن الجانب الآخر مجرى موسمى لاتجرى فيه المياه إلا في موسم الفيضان ويجف بقية العام . ويتفاوت عرض وعمق المجارى الموسمية من جزيرة لاخرى وقد يتحول إلى قناة نحيلة لا تجرى فيها المياه إلا في قمة الفيضان . من هذه الجزر الموسمية حتى ١٩٥١ جزر نقنق وبرزة والنصيرات والعبل (البلينا) والأحايوه الغربية وسوهاج وأقصاص والعبل (طما) والهمامية وطما والنخيلة القديمة والمطيعه . وقد تطمر المجارى الموسمية بين هذه الجزر والسهل الفيضى بعد والسهل الفيضى بارسابات الطمى الكثيفة . هذه الجزر انضمت كلية السهل الفيضى بعد بناء السد العالى وعدم حدوث الفيضان في مصر شمال أسوان .

7— جزر التحمت بالسهل الفيضى بعد جفاف المجرى المهجور الذى توجد بقاياه إما فى شكل زراع طولى أو « سياله » تطمرها الرواسب كما هو الحال فى جزيرة مجريس (٢٦٣ كم٢) ، حيث ضاعت أثار القسم الشمالى من المجرى المهجور بينما بقى القسم الجنوبى منه فى شكل زراع طولى نحيل طمرته الرواسب . وقد تلتحم الجزيرة تماما بالسهل الفيضى مع وجود آثار قليلة للمجرى المهجور عبارة عن سلسلة من المستنقعات الطولية أو الأخوار غير المتصلة المتناثرة التى تنتظم جميعا فى نسق عام يحدد المسار القديم للمجرى المهجور ، كما هو الحال غربى جزيرة نقنق وجنوبى مدينة سوهاج .

3 – جزر التحمت بالسهل الفيضى خلال الفترة من ١٩٣٧ حتى ١٩٥٦ ولا توجد آثار طبغرافية تشير إلى سابق وجودها فقد أصبحت جزءاً من السهل الفيضى يستحيل الفصل بينهما فى الحقل رغم أن رقعة الجزيرة قد تحتفظ بالإسم « جزيرة » وما هى الأن بجزيرة . ومن هذه الجزر جزيرة القوصة (كانت مساحتها سنة ١٩٣٣ نحو 190 وجزيرة 190 وجزيرة الكوله (190 و الجزر التابعة لجزيرة نقنق (مساحتها الإجمالية نحو 190 وجزيرة الكوله (190) والجزيرة المرتفعة (190) وجزيرة النواورة (190)

إلى جانب هذه الجزر القديمة توضح الصور الجوية عددا من الحواجز والجزر الرملية الحديثة التى ظهرت فوق مستوى سطح النهر في أعقاب فيضان ١٩٥٥ (شكل ٢٠٠) . وفي هذا الفيضان تم نقل كمية من الرواسب تقدر بحوالي ١٧٢ مليون طن ويأتى في المرتبة الثالثة من حيث كمية الحمولة العالقة بين فيضانات ٢٥ سنة متتالية ويأتى في المرتبة الثالثة من حيث كمية الحمولة العالقة بين فيضاحتها نحو ٢٨٦٧ كم (٢١ – ١٩٥٩) (١) . فإلى جانب الجزر القديمة الدائمة ومساحتها نحو ٢٨٦٧ كم والجزر المسمية ومساحتها نحو ٢٨٤٢ كم٢ ، ظهرت الحواجز الرملية ومساحتها نحو ٢٥٤١ كم٢ ، أي أن المساحة الإجمالية لمختلف مر٤٢ كم٢ والجزر الرملية ومساحتها نحو ٢٠٤ كم٢ . أي أن المساحة الإجمالية لمختلف فالهرات الإرساب بين ضفتي النهر في نهاية ٥٥١٠ كانت حوالي ٢٨٧ كيلو متر مربع . أي حوالي ٢٠٠٠ ر٠٢٠ فدان بعدل ٢٢١ فدان لكل كيلو متر من مجرى النيل في المتوسط ، منها ٨٨ فدان جزر قديمة دائمة وموسمية والباقي ٤٤ فدان حواجز وجزر رملية حديثة أي بنسبة ٢١٪ و ٢٩٪ كما عالقوالى . والجدول التالي يعطى تقديرات لمساحة مختلف مظاهر الارساب النهري في قطاعات النهر المختلفة بين نجع حمادي وأسيوط . (٢) مساحات ظاهرات الارساب النهري في أعقاب فيضان ١٥٥٠

المجموع	مساحة الجزر	مساحة الجزر القديمة	الطول	القطاع
کم۲	والحراجزالرملية	قيمسهم قمناء	کم	
	الحديثة	کم۲		
	کم۲			
٤ر٣١	١.	3,17	٤٤	نجع حمادی – جرجا
1007	۳۵۸ .	٨٥٢١	٦٤	جرجا – المراغة
٥ ر١٢	۸۷۴	٧٠٧	٣٥	المراغة طما
-د۱۸	-ر٦	٠ ر١٢	٤٧	اسيسا اسلم
۸٧	۱ر۳۶	۹ر۲ه	19.	المجموع

١-راجع جدول (١٦)

-وجزيرة البدارى (-را كم

٧- قيست هذه المساحات بالبلانميتر من الصور الجوية مقياس ١/٠٠٠٠٥ (أرقام تقريبية).

The same of the same of the same applicably registered version

مورفولوجیة مجری المندل بین نجع حادی واسیرط icki ari ے جرزفدیة (دستوی البعد البعد) **چ**انبوشتیر 🕥 خدرصيته (رطبية مالآ) ه أبونيج) المسامدة مر سامر رسوسایی ... شَاطَعُ الْهِرَمُلالُ مُوسِمُ الْعَمَامِيةُ (١٩٠١) 'ھ بىھلار Lie Allen مبرکب موسمی (موسمالسیسان منتعل) اعدت من الصوراغرية مشياس 🔞 🔞 ... و و و بركوديات شندوين 🗬 أبنوب **المجالة** 電し سوهاج المنيا € جرسرة € انسان العيساويات العليبة جزيروسافور طرنجعهادى

وإذا علمنا أن مساحة السطح المائى للنهر بين نجع حمادى وأسيوط نحو 7 ، فإن معنى هذا أن مساحة ظاهرات الارساب المختلفة القديمة والحديثة بين ضفتى النهر تشغل نحو 7 ، من قاع المجرى $^{(1)}$ وهى نسبة قليلة إذا قورنت بالانهار العظيمة التشعب التى تشغل الجزر والصواجز بها ما يصل أحيانا إلى نصو 7 ، من قاع النهر 7 .

ومما يذكر أن الصور الجوية مقياس ١/٠٠٠٠ و Airphotographs أثبتت أنها الأفضل في رصد شتى ظاهرات الارساب النهرية من جزر نهرية قديمة أو جزر رملية وحواجز رملية أو مجار مهجورة على اختلاف انواعها . ومن ثم فقد تم الاعتماد عليها في رسم خريطة مورفولوچية لمجسرى النيل بين نجع حمادى وأسيوط (شكل ٣٠) . هذه الضريطة رغم أنها تسبجل مظاهر الارساب النهدى في تاريخ مصدد (اوائل ١٩٥١) إلا أن نظرة فاحصة إليها توضح مراحل تطور الجزر النهرية في هذا الإقليم ، فهذه جزيرة قد التحمت بالسهل الفيضى ولم يبق من آثارها سوى بقايا مجرى مهجور ، وتلك جزيرة يفصلها عن السهل الفيضى مجرى موسمى لا تجرى فيه المياه إلا في موسم الفيضان وهنا جزيرة ثالثة تحيط بها المياه من كل جانب على مدار العام وهناك جزيرة رملية حديثة لا ترتفع فوق مسترى المياه في النهر إلا قليلا .

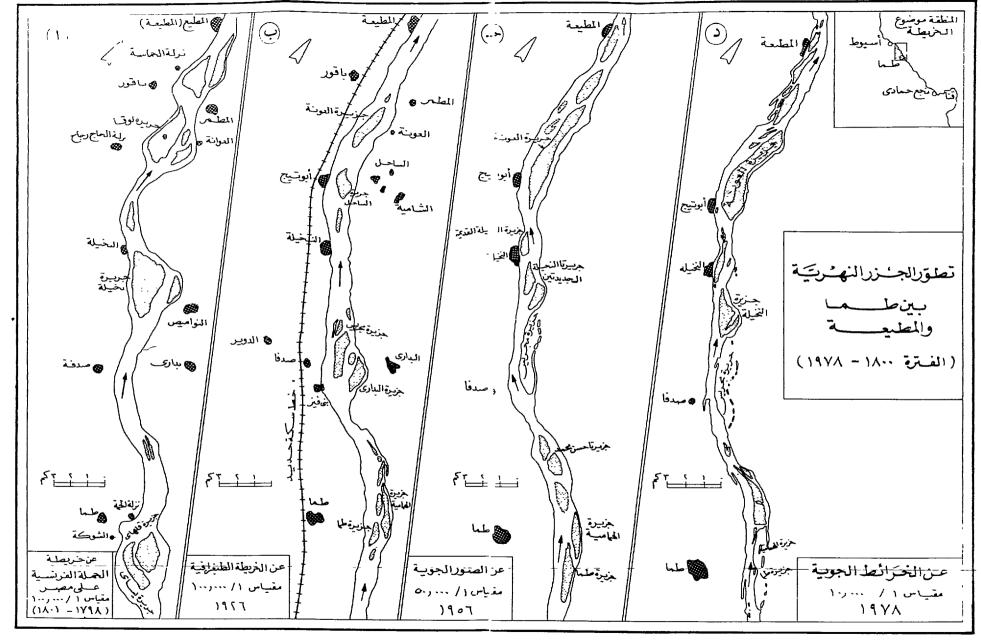
ولكن دعنا من هذا المنظور الآنى (الأفقى) ولنستعرض تطور الجزر عبر الزمن من منظور تاريخى (رأسى) من خلال مجموعة من الخرائط والصور الجوية أولها خرائط الحملة الفرنسية على مصر (۱۷۹۸ – ۱۸۰۱) مقياس رسم ۱/۰۰۰۰۰ ثم خرائط الرى المصرى (۱۸۹۲) بمقياس ۱/۰۰۰۰۰ ثم الخرائط الحديثة التى اصدرتها مصلحة المساحة المصرية سواء الطبغرافية مقياس ۱/۰۰۰۰۰ (۱۹۲۹) أو التفصيلية مقياس ۱/۰۰۰۰۰ (۱۹۲۹) أو التفصيلية مقياس ۱/۰۰۰۰۰ (۱۹۲۹) أو التفصيلية مقياس ا/۰۰۰۰۰ (۱۹۷۸) موسوف يتم التركيز على أجزاء معينة من مجرى النهر وهي التي تعطى نموذجا جيدا لتطور الجزر النهرية في الاقليم.

١ - يقصد بقاع النهر النطاق المحصور بين كلا ضفتى النهر ويدخل فيها مساحة الجزر والحواجز أما
 السطح المائى للنهر فقد تم حسابه من واقع قياسات عرض المجرى الفعلية (١٦٠ قطاع) وطول المجرى بن قناطر نجم حمادى وقناطر أسيوط.

^{2 -} Dury, G.H.Relation of morphometry to run off frequenceo in : Chorley R. (editor) 1969. Water, Earth and Man, Methuen, London p. 423.

- ۱ تطور الجزر النهرية في قطاع طما المطيعة (۳۵ كم) : شكل (۳۱) يوضع الجزر في السنوات ۱۸۰۰ ، ۱۹۲۱ ، ۱۹۰۱ ، ۱۹۷۸ ، ۱۹۷۸ ، ومنه يتضع ما يلي : –
- (1) فيما بين سنوات ١٨٠٠ (الخريطة أ ، الخريطة ب) . اختفت جزر فلهاى ويساى جنوب طما وظهرت مجموعة من الجزر الطولية الشكل إلى الشرق من طما كما اختفت جزيرة ضخمة إلى الجنوب من النخيلة (جزيرة نخيلة) بينما يبدو المجرى فى هذه المنطقة سنة ١٩٢٦ خال من الجزر . ومن المرجح انضمام هذه الجزيرة إلى السهل الفيضى (الجانب الشرقى) خلال هذه الفترة بحيث لم تظهر لها آثار قط فى الخريطة الثانية (ب) . كذلك يتضح اختفاء الجزر الخمس الواقعة بين نزلة الشيخ رجاح والمطيعة وحلت محلها (فى سنة ١٩٢٦) جزيرة واحدة هى جزيرة العونة . معنى هذا أن شكل المجرى يتغير بمعدل سريع فالفترة من ١٨٠٠ ١٩٢١ (١٢٦ سنة) كانت كافية لتغيير نمط المجرى لدرجة يصعب معها تتبع تطور الجزر .
- (ب) تتراوح الفترة الزمنية بين الخرائط ب، ج، د، (فى شكل ٣١) بائها أقصر نسبيا فهى تتراوح بين ٣٠ عاما بين خريطتى ب، ج، و ٢٧ عاما بين خريطتى ج، د، وهى فترة مناسبة التتبع مراحل تطور الجزر، ففى سنة ١٩٢٦ (خريطة ب) كانت توجد جزيرتان كبيرتان هما البدارى ومجريس أمام قرية صدفا (لاحظ خلو هذه المنطقة من الجزر فى الخريطة السابقة (أ). أما جزيرة البدارى فقد اختفت تماما سنة ١٩٩١ بينما التحمت جزيرة مجريس التي تتوسط المجرى سنة ١٩٢٦ بالسهل الفيضى ولا يفصلها فى عام ١٩٠١ عن السهل الفيضى سوى مجرى مهجور واضح المعالم. كذلك انضمت جزيرتا الساحل (أمام أبوتيج) والعونة فى جزيرة واحدة سميت بجزيرة العونة وهى أكبر جزر هذه المنطقة مساحة . كما ظهرت جزيرتان متجاورتان جنوب النخيلة وجزيرتان أخريتان شمال طما (جزيرة حسن محمد)، وظهرت جزيرتان تطل الهمامية وطما بالقرب من طما . وإلى الشمال من جزيرة العونه ظهرت جزيرتان تطل قرية المطيعة على الجزيرة الشمالية منها .
- رج) في عام ١٩٧٨ (خريطة د من الشكل) . انضمت جزيرتا الهمامية وطما بالسبهل الفيضى ولم يبق من آثارهما سوى مجار مهجورة غير متصلة . كذلك اختفت معظم آثار المجرى المهجور الذى كان يفصل جزيرة مجريس عن السبهل الفيضى . كما يلاحظ التحام جزيرتا حسن محمد في جزيرة واحدة وجزيرتا النخيلة في جزيرة واحدة رغم أن هذا الالتحام ليس كليا إذ يوجد جزء من المجرى الفاصل في شكل زراع . ومن الملاحظ أيضا اقتراب جزيرة العونة كثيرا من الضفة الشرقية النهر بحيث لا يفصلها عن السبهل الفيضى سوى قناة ضيقة . كما اقتربت الجزر الواقعة إلى الشمال من جزيرة العونة كثيرا من الضفة الغربية وانضم بعضها بالسبهل الفيضى .

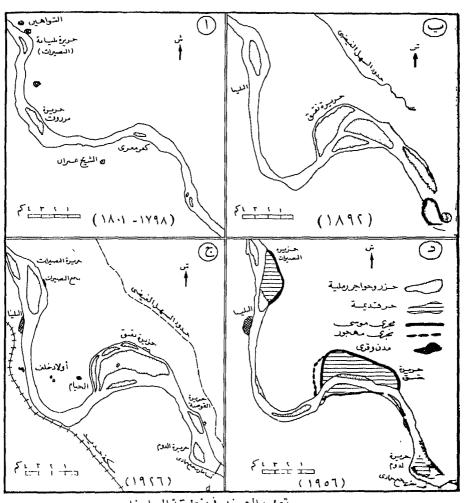
ed by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered version)



شکل(۳۱)

۲ – فى ثنية النهر بمنطقة أسيوط: خريطة أ فى شكل (۱۷۹۸ – ۱۸۰۱) توضيح ثلاث مجموعات من الجزر التى تقع عند محاور ثنيات النهر فى جزر أولادية عند بنى مر وجزر منقباد عنيد منقباد وجزر باقر وكلب عنيد بنى محمد ، وفى سنية ١٨٩٢ (خريطة ب فى شكل ٣٣) أنضيمت جزر باقر وكلب وتوابعها فى جزيرة كبيرة ، كذلك التحمت جزيرتا منقباد فى جزيرة واحدة واختفت جزيرة أولادية ؟ أما سنة ١٩٢١ (أول خريطة مساحية دقيقة) تبدو جزيرة بهيج قبالة أبنوب واختفت جزيرتا منقباد وحل محلها على الجانب الأيسير للنهر جزيرة شريطية الشكل هى جزيرة الطوابية ، كما انضيمت جزيرة بنى مر بالسهل الفيضى تاركة بقايا مجرى مهجور ، وفى سنة ١٩٥١ أى بعد نحو ، ٣ عاميا ، انضيمت جزيرة بهيج تماما السهل الفيضى ولم يبق من آثارهما شىء وابتعدت أبنوب عن شياطىء النيل ما يزيد عن الكيلو مترين كما زادت مساحة جزيرة بنى مر (الجديدة) واقتربت من خط الشياطىء فى تجويف النهر عند بنى زيد (شكل ٣٢).

" - وفي منطقة نجع حمادي (بين قناطر نجع حمادي والبلينا) يتضح وجود الجزر كذلك عند محاور ثنيات النهر (شكل ٣٣ خريطة أ) جزيرة كفر مغزى (نقنق؟) وجزيرة مرزوق وجزيرة بليانه (النصيرات) كان هذا ابان الحملة الفرنسية على مصر وفي سنة ١٨٩٧ اختفت جزيرة مرزوق من الخريطة (خريطة ب) وكانت أكبر الجزر مساحة وزادت مساحة جزيرة النصيرات وتعددت جزر نقنق فأصبحت ثلاث جزر عملاقة ، كما كبرت جزيرة الدوم . أما في سنة ١٩٢٦ فقد ظلت جزيرة النصيرات جزيرة دائمة تتوسط النيل ، بينما اقتربت جزر نقتق من الشاطىء الأيمن النهر وضاق المجرى الذي يفصلها عن السبهل الفيضى الذي ازدحم بثلاث جزر غير صغيرة المساحة (خريطة ج) ، وفي عام ١٩٥٦ اقتربت جزيرة النصيرات من السبهل الفيضى فأصبح يفصلها عنه مجرى موسمى لا تجرى فيه المياه إلا في موسم الفيضان . كذلك الحال في جزيرة نقنق التي تضم إليها جزيرتان فزادت مساحتها من حوالي ٢٨ كم (١٩٣٣) إلى حوالي ١٠ كم وانضمت الجزيرة الثالثة بالسبهل الفيضى حيث لا توجد سوى بقايا باهتة لمجرى مهجود قديم ويفصل حزيرة نقنق الكبرى عن السبهل الفيضى قناة نحيلة ضحلة تطمرها الرواسب ولا نجرى فيها المياه إلا في قمة الفيضان . كذلك يتضح انضمام جزيرة برزة الى الجائب المقابل للسبهل الفيضى (خريطة د) .



تعلودالجبزل نىمنطعتة البيلينيا

شکل (۳۳)

ن هذا العرض يمكن الخروج بالنقاط التالية :-

- ١ ترتبط الجزر الكبيرة المساحة بثنيات النهر حيث يتسع المجرى ويسمح بتكوين جزر ضخمة .
- ٢ لا يخضع لقاعدة معينة في هجرة جزره فقد تهاجر احدى الجزر صوب الضفة المقابلة المشرقية للنهر بينما تهاجر الجزيرة الأخرى المجاورة لها صوب الضفة المقابلة (الغربية).
- ٣ يلاحظ أن عرض المجرى يأخذ في الضيق خاصة عندما تلتحم إحدى الجزر بالسهل الفيضى المجاور ، ومن ثم يجنح النهر إلى تعميق مجراه في هذا القطاع الضيق حتى تسمح بانصراف مياهه ولتحقيق نوع ما من التوازن .
- 3 تحافظ بعض الجزر لفترة طويلة من الزمن على موقعها المتوسط من المجرى دون تزحزح مثال ذلك جزيرة الدوم التى ظلت حتى الوقت الحاضر جزيرة دائمة تحيط بها المياه من كل جانب.
- ٥ تتفاوت الفترة اللازمة لانضمام الجزر السهل الفيضى من جزيرة لأخرى فبينما انضمت جزيرة البدارى ثم جزيرة مجريس (شكل ٣١) إلى السهل الفيضى خلال نصف قرن تقريبا (١٩٢٦ ١٩٧٨) لم تنضم جزيرة العونة السهل الفيضى .
- ٦ تتماثل مراحل التطور بين بعض الجزر فعلى سبيل المثال لا الحصر تخضع جزيرة نقنق لنفس المراحل التي مرت بها جزيرة بهيج ،

وهكذا يتضح أن هجرة النهر لمجاريه الفرعية تمثل أهم المظاهر الرئيسية في تطور مجرى النيل خلال القرنين الماضيين ويترتب على ذلك انضمام الجزر للسهل الفيضى واتساع رقعته والتقدير معدلات هجرة النهر لمجاريه الفرعية تم قياس أطوال مجرى النيل بين قناطر نجع حمادى وقناطر اسيوط من الخرائط التفصيلية مقياس رسم / / ٠٠٠٠٥ والصور الجوية مقياس رسم / / ٠٠٠٠٥ من هذه القياسات اتضح أن المجرى الرئيسى للنهر بين نجع حمادى وأسيوط على الخرائط (١٩٣٣) كان ١٨٥ كيلو متر ، أما عن الصور الجوية (٢٥٩١) فقد اصبح ١٩٠ كيلو متر بينما انخفض طول المجارى الفرعية – بخلاف المجرى الرئيسى – من ١٣٧ كم سنة ١٩٥٦ إلى ١٠٤ كم سنة ١٩٥١ . يعنى هذا أن المجرى الرئيسى قد زاد خمسة مترات بينما نقصت أطوال المجارى الفرعية بحوالى ٣٣ كيلو متر في أقل من ربع قرن (٢٣ سنة) . أى أن النهر بين نجع حمادى وأسيوط يفقد ما يزيد على الكيلو متر من مجاريه الفرعية كل عام في المتوسط .

وتنقسم المجارى الفرعية (١٠٤ كم) إلى نوعين الأول دائم الجريان وطوله نحو ٧٧ كم والثانى لا تجرى فيه المياه إلا في موسم الفيضان (موسمى) وطوله ٣٧ كم . ويعني هذا أن النهر قد هجر بالفعل نحو ٣٧ كم من مجراه خلال الفترة ١٩٣٣ – ١٩٥٦ إلى جانب نحو ٣٧ متر أخري موسمية قد هجرها النهر بعد ذلك . أى أن طول المجارى الفرعية التي هجرها النهر قبل عام ١٩٥١ ويعده حوالي ٢٥ كم أي نحو ٤٧ ٪ من اجمالي طول المجارى الفرعية بين نجع حمادي وأسيوط . أما الزيادة في طول المجرى الرئيسي فقد تعزى إلى زيادة تعرج النهر نتيجة النحت في الجوانب المقعرة والارساب على الجوانب المحدبة في الثنيات النهرية . وقد تشير هذه الزيادة الطفيفة إلى تواضع معدلات التعرج التعري ٢٠١ .

جدول (٢٠) أطوال المجاري النهرية بين نجع حمادي وأسيوط

		<u></u>		\	•
مقياسالتشعب	اجمال ی ط رل	طول المجارى الفرعية	طول المجرى الرئيسى	السنة	
نسبة طول المجارى	المجارى النهرية	(کم)	(کم)	,	
الفرعية الى المجرى	(کم)				
الرئيسى					
%. Y£	777	۱۳۷	۱۸۵	1944	خرائط/ ۲۰۰۰ر۲۵
%oo	448	١٠٤	19.	1907	المسر الجرية
		Ì			١ر٠٠٠ر٠٥

وينبغى الاشارة هنا إلى أن التغير ظاهرة عامة في كل المجارى النهرية ، ولكن افتراض معدل معين لهذا التغير أمر يجب أن يؤخذ بالحيطة والحذر ؛ فهذه التقديرات لا تنسحب على منطقة الدراسة فحسب بل أيضا على الفترة الزمنية المذكورة . وهذا لا يعنى بأى حال من الأحوال أن هذا المعدل كان قبل الفترة موضوع الدراسة أو سيظل (بعدها) على هذا المنوال . فكما يُذكر أن نهر المسيسبي الأدنى قصر مجراه نحو ٢٤٢ ميل في ٢٧١ سنة أي بمعدل ٢٠١ ميل تقريبا كل عام . وقياسا على هذا المعدل فإن أي قارىء عادى قد يستنتج أنه من حوالي مليون سنة كان طول نهر المسيسبي الأدنى يزيد عن ٢٠١ مليون ميل وبنفس المقياس فسوف يتضائل هذا النهر في مدة أقصاها ٢٤٧ سنة إلى ميل وثلاثة أرباع الميل فقط . وهذا أمر لا يقبله عقل . هذا المثال يوضح خطورة تطبيق معدلات التغير في مجرى النهر بهدف الرجوع إلى صورة الماضي أو التنبؤ باحتمالات المستقبل اعتمادا على معدلات معينة لا تنطبق إلا على قطاع بذاته وخلال فترة زمنية محددة . (١) .

¹⁻ Gregory, K. J. (1977) op - cit p. I.

onverted by Tiff Combine - (no stamps are applied by registered version)

خاتمة:

... وهكذا يتضح إلى أى مدى تمثل نشأة الجزر الرسوبية وتطورها أهم العمليات الجيومورفولوچية التى مارسها النهر ، ابتداء من تكوين الحواجز الرملية أو الحصوية فوق قاعه التى لا تلبث أن تنمو ويرتفع مستواها فوق مستوى سطح النهر وانتهاء بتزحزح الجزر نحو أحد الضفاف حتى تنضم نهائيا للسهل الفيضى المجاور . هذه العملية هى المسحئولة عن طمر أجزاء عديدة من المجارى الفرعسية للنهر وهجره لها كلية ، وإلى جانب الجزر يقوم النهر بارساب سلسلة من الحواجز الرملية على كلا ضفتيه فتضيف هى الأخرى رقعة جديدة من الأرض يهرع إليها الزراع لزراعتها وتعميرها .

المراجح

Doegals, D. J. (1962) The Structure of Sedimentrey Deposits of Braided Streams. Sedimentology, I. pp. 176 - 190. Dury G. H (1970) Editor. River and River Terraces, Macmillan, Edinburgh. El - Husseini, S. S. (1974) Channel Patterns of the Nile in Lower Egypt . Soc . Geog . Egypt . Vol : 47 / 48 . pp . 129 - 152 . El - Husseini, S. S. (1974) On Recent Nile aggradation. Journal of Cairo University in Khartoum Vol: 5 pp. 113. Fahnestock, R. K. (1963) Morphology and Hydrology of Glacial Stream - White River, Mount Raininer, Washington. U.S. Geol. Survey, Prof. No: 422. A. Goudie, A and Wilkinson, J (1977) The Warm Environment. Cambridage University Press . London . Gregory, K. J. (1977) Editor: River Channel Changes. (B. G.R.G.) John Wiley & Sons. Interscience Publication. Gregory, K.G. and Walling, D.E. (1973) Drainage Basin, Form and Process . A Geomorphological Approach . Arnold . London. ☐ Holeman, J. N. (1968) The Sediment Yield of Major Rivers of The World. Water Resources Res. 4. pp. 437 - 47. Hurst, H. E. (1952) the Nile: A General Account of The River and The Utilization of its Waters. Constable London. Hurst, H. E. et al (1961) The Nile Basin. 6th Supplement to Vol: 9 Ministry of Puplic Works. Egypt. Cairo. ☐ Krigstrom , A (1962) Geomorphological Studies of Sandur Plains and Their Braided Rivers in Iceland . Geog . Ann Vol : 44 pp . 328 - 346 .

☐ Knighton, A.D. (1962) Changes in A Braided Reach. Geol.

Soc . Amer Bull: 83 pp: 3812 - 22.

- $\hfill\Box$ Leopold , L . B . Wolman , M . G and Miller , J . P . (1964) Fluvial Processes in Geomorphology . Freeman , London .
- Ning, Chein (1961) The Braided Stream of the Lower Yellow River. Sinica, Vol: 10 pp. 734 54.
- ☐ Ore, HT. (1964) Some Criteria for Recognition of Braided Steam Deposits. Wyoming University. Dept. of Geology. Contr. Geology. Vol: 3 pp. 1 14.
- ☐ Schumm . S A . (1963) A Tentative Classification of Alluvial River Channels . U . S . Geol . Survey Circular , 477 .
- ☐ Simaika, Y (1940) The Suspended Matter in the Nile, Physical Dept. Paper No: 40. Cairo.
- ☐ Simaika, Y. On the Degradation of High Aswan Dam Unpublished Report, Ministry of Public Works, Cairo (Undated).

مطابع المنار العربي ١ - شارع العامل الاول - امبابة الجيزة ت: ٣٤٥٢٢٦٤



LISII Lia

النيل مو أحد المالم الرئيسية في سملح مصير ، ليس لسهله الفيضيي الذى يمثل النطاق الزراعي الأخضر وسطهذه البيئة الصحرارية القاحلة فسحسس ، بل بمحسراه الواسيم كنذلك الذي يتراوح عرضه حول ثلاثة أرباع الكيلو مستدوني المتدوسط ومن أهم سنمات هذا النهر العملاق إنحناء مجراه وتعرجه ووجود عدد وفسر من الحزر التي تتناثر بين ضفتيه وتتحكم هاتان الخاصيتان - التعرج والتشعب - في مختلف العمليات الجيوموفولوچية التي تعلمل في هذا المجسري ويحدد أبرن مظاهر التطور في السبهل الفيضي شمال أسوان خلال البضعة آلاف سنة الأخسيرة. هذا هو معوضموع الكتاب منحنيات نهر النبل وجزره الفيضية ، خصائمها، عوامل تكوينها وتطورها.

salil1